

Mise en garde

La bibliothèque du Cégep de l'Abitibi-Témiscamingue et de l'Université du Québec en Abitibi-Témiscamingue (UQAT) a obtenu l'autorisation de l'auteur de ce document afin de diffuser, dans un but non lucratif, une copie de son œuvre dans <u>Depositum</u>, site d'archives numériques, gratuit et accessible à tous. L'auteur conserve néanmoins ses droits de propriété intellectuelle, dont son droit d'auteur, sur cette œuvre.

Warning

The library of the Cégep de l'Abitibi-Témiscamingue and the Université du Québec en Abitibi-Témiscamingue (UQAT) obtained the permission of the author to use a copy of this document for nonprofit purposes in order to put it in the open archives <u>Depositum</u>, which is free and accessible to all. The author retains ownership of the copyright on this document.

POLYTECHNIQUE MONTRÉAL

affiliée à l'Université de Montréal

ÉVALUATION DE LA CAPACITÉ DES BOUES-SCORIES DU SITE QUEMONT 2 À CONTRÔLER L'INFILTRATION D'EAU AU MOYEN D'UN MODÈLE PHYSIQUE AU LABORATOIRE ET DES SIMULATIONS NUMÉRIQUES

NELCY CAROLINA OTALORA VASQUEZ

Département des génies civil, géologique et des mines

Thèse présentée en vue de l'obtention du diplôme de Maîtrise ès sciences appliquées

Maîtrise en génie minéral - profil recherche

Août 2024

© Carolina Otalora, 2024.

POLYTECHNIQUE MONTRÉAL

affiliée à l'Université de Montréal

Ce mémoire intitulé :

ÉVALUATION DE LA CAPACITÉ DES BOUES-SCORIES DU SITE QUEMONT 2 À CONTRÔLER L'INFILTRATION D'EAU AU MOYEN D'UN MODÈLE PHYSIQUE AU LABORATOIRE ET DES SIMULATIONS NUMÉRIQUES

présenté par Carolina OTALORA

en vue de l'obtention du diplôme de Maîtrise ès sciences appliquées

a été dûment [Choisir "accepté" pour un mémoire ou "acceptée" pour une thèse] par le jury d'examen constitué de :

M. MORALES, Nelson, Ph. D, président
M. MAQSOUD, Abdelkabir, Ph. D, membre et directeur de recherche
M. BELEM, Tikou, Ph. D, membre et codirecteur de recherche
M. LAKHOUIT, Abderrahim, Ph. D, membre externe

DÉDICACE

"Nous découvrirons ensemble des étoiles, et l'amour sera toujours le moteur."

À Helena et à Alejandro.

.

REMERCIEMENTS

Je souhaite exprimer ma gratitude la plus sincère à mon directeur de recherche, le Professeur Abdelkabir Maqsoud, pour son engagement indéfectible et ses conseils éclairés tout au long de mon projet. Mes remerciements vont également à mon co-directeur, le Professeur Tikou Belem, pour sa disponibilité constante et ses recommandations précieuses.

Je suis particulièrement reconnaissante à Alejandro Granados pour sa patience, son expérience et ses conseils, qui ont été inestimables tout au long du projet.

Je saisis cette occasion pour témoigner ma profonde gratitude à l'Institut de Recherche en Mine et Environnement -IRME- de l'UQAT-Polytechnique de Montréal.

Mes remerciements chaleureux vont à toute l'équipe technique de l'URSTM, et en particulier à Sylvette Akué Awoh, Alain Perreault, Joël Beauregard, Jean-Christophe Turcotte, Oliverio Solano, et Elvin Basto, pour leur aide précieuse pendant mes travaux et essais en laboratoire.

Je remercie également toutes les personnes qui, de près ou de loin, ont contribué à la réalisation de ce travail.

RÉSUMÉ

Cette étude a pour but d'évaluer la performance des boues-scories comme couche de contrôle des écoulements (CCE) en vue de contrôler l'infiltration d'eau vers les rejets réactifs sous-jacent au moyen d'un modèle physique et des simulations numériques. L'étude a été motivée par la nécessité de répondre aux défis environnementaux posés par la gestion des rejets miniers, notamment la production de drainage minier acide (DMA) et le besoin de pratiques de gestion durable. De façon plus spécifique, les objectifs du projet sont : (i) de construire un modèle physique au laboratoire d'une couche de CCE à base des rejets (boues-scories) du parc à résidus Quémont 2 afin d'évaluer sa performance comme une CCE ; (ii) d'évaluer l'impact de l'influence de la pente et de l'épaisseur de ladite CCE, ainsi que de l'intensité des précipitations sur la performance des boues-scories comme CCE à l'aide de la modélisation physique et des simulations numériques.

Un modèle physique de laboratoire a été construit et testé sous différentes diverses conditions. Ce modèle a été soumis à une série de différents scénarios, qui ont entraîné des changements au niveau de l'inclinaisons du modèle (2,5° et 5°), de l'épaisseur de la couche de boues-scorie (25 cm, 50 cm et 75 cm), ainsi qu'au niveau du taux de précipitations (46.8 mm/h et 60.6 mm/h). Ainsi, un total de 12 scénarios ont été testés.

Le dispositif expérimental a été instrumenté avec 12 sondes pour les mesures des teneurs en eau volumiques et 12 sondes pour les mesures de succions. Des mesures d'infiltration et de ruissellement ont également été effectuées. La méthodologie mise en œuvre pour cette étude comprenait une caractérisation physique (granulométrique, densité relative des solides) et hydrogéologique (conductivité hydraulique saturée, courbe de rétention d'eau).

Les essais effectués au laboratoire ont montré que l'épaisseur de la couche de boues-scories a un impact direct sur la performance de la CCE : plus la couche est épaisse plus la déviation latérale est importante. Aussi, l'effet de l'augmentation de l'inclinaison du modèle physique (pente de la CCE) sur la capacité de déviation latérale de la CCE a également été mis en évidence. Il est intéressant de noter que durant les périodes de drainage sans précipitations (20 et 31 jours), la couche de boues-scories s'est maintenue à haut degré de saturation.

Des simulations numériques ont été réalisées dans le but de reproduire les essais expérimentaux à l'aide du code de calculs SEEP/W 2021. La comparaison entre les résultats expérimentaux et ceux

des simulations numériques a montré que le modèle numérique simulé reproduisait d'une façon raisonnable le comportement global de la CCE.

Mots clés : Couche de contrôle des écoulements (CCE), Drainage minier acide (DMA), Restauration de site minier, Modélisation physique, Modélisation numérique.

ABSTRACT

This thesis aims to evaluate the performance of sludge-slag as a flow control layer (CCE), to control water infiltration using physical and numerical modeling. The study was motivated by the need to address environmental challenges posed by mine tailings management, including acid mine drainage (DMA) production and the need for sustainable management practices. More specifically, the project objectives are to: (i) construct a physical model in the laboratory of a discharge-based ECC layer (slurry-slag) to assess its performance as a ECC. (ii) Assess the impact of slope influence, layer thickness and rainfall on slurry-slag performance as an ECC using physical and numerical models.

A physical model in the laboratory was tested under different conditions: different inclinations (2.5° and 5°), different thicknesses of the sand layer (25, 50 and 75 cm) and different intensities of precipitation (46.8 mm/h and 60.6 mm/h).

A physical model in the laboratory was built and evaluated in the laboratory in various configurations. This model was subjected to a series of different scenarios, which resulted in changes in the 2.5° and 5° inclinations, different thicknesses of the slurry-slag layer (25 cm, 50 cm and 75 cm), and varying levels of precipitation intensity (46.8 mm/h and 60.6 mm/h), constituting a total of 12 distinct scenarios to model.

The experimental device was instrumented with 12 volume water content measuring probes and 12 probes. Measurements were also made to measure water infiltration and runoff. The methodology used for this study included physical (particle size, solids density) and hydrogeological (saturated hydraulic conductivity, water retention curve) characterization.

Laboratory tests have shown that the thickness of the slurry-slag layer has a direct impact on the performance of the CEC, the thicker the layer the greater the lateral deviation. Also, it has been shown that the increase in the inclination of the system has a major effect on the lateral deflection capacity of the ECC. It is interesting to note that in scenarios with periods without precipitation (20 and 31 days), the slurry-slag layer does not show a decrease in water content by volume, major or close to 85%. Because the performance of the capillary barrier cover (CEBC), is based on maintaining a degree of saturation (Sr) greater than 85% in one of the layers of the cover, called water retention layer, in order to limit the migration of oxygen to the reactive residues sub-underlying.

Numerical simulations were performed in order to reproduce the experimental tests using SEEP/W 2021 code. Comparison of experimental and simulation results showed that the numerical model reasonably reproduces the overall behaviour of the CEC.

Keywords: Flow Control Layer (ECC), Acid Mine Drainage (DMA), Mine Site Restoration, Physical Modeling, Numerical Modeling.

TABLE DES MATIÈRES

DÉDICACE III
REMERCIEMENTSIV
RÉSUMÉV
ABSTRACTVII
LISTE DES TABLEAUXXIII
LISTE DES FIGURESXIV
LISTE DES SIGLES ET ABRÉVIATIONSXXI
LISTE DES ANNEXESXXVII
CHAPITRE 1 INTRODUCTION1
1.1 Problématique du projet2
1.2 Description du projet de recherche
1.3 Objectifs du projet et hypothèses de recherche4
1.4 Contenu et structure du mémoire4
CHAPITRE 2 REVUE DE LITTÉRATURE7
2.1 Formation et contrôle du DMA7
2.1.1 Principales méthodes de contrôle du DMA9
2.2 Notions d'écoulement d'eau dans les milieux poreux
2.2.1 Écoulement de l'eau en milieu poreux saturé18
2.2.2 Écoulement de l'eau en milieu poreux non saturé19
2.2.3 Fonction de perméabilité25
2.3 Stabilité interne des matériaux
2.3.1 Mécanismes d'érosion interne
2.3.2 Conditions d'influence et facteurs d'initiation d'érosion interne

2.3.3	Prédiction de l'instabilité interne
2.4	Modélisation physique et simulations numériques47
2.4.1	Modèles physiques47
2.4.2	Simulations numériques51
2.4.3	Logiciel SEEP/W
CHAPITH	RE 3 DÉMARCHE MÉTHODOLOGIQUE59
3.1	Modélisation physique
3.1.1	Dispositif expérimental
3.1.2	Simulateur de pluie60
3.1.3	Instruments de mesure62
3.1.4	Mesures d'infiltration et de ruissellement64
3.1.5	Scenarios de modélisation physique66
3.2	Caractérisation des matériaux67
3.2.1	Caractérisation physique et classification des sols67
3.2.2	Caractérisation hydrogéologique71
3.2.3	Simulations numériques75
3.3	Stabilité interne boues-scories
3.4	« Down dip limit » (DDL)
CHAPITH	RE 4 ARTICLE: PHYSICAL AND NUMERICAL MODELING OF A FLOW
CONTRO	DL LAYER MADE WITH A SLUDGE AND SLAG MIXTURE FOR USE IN WASTE
ROCK PI	LE RECLAMATION
4.1	Abstract / Résumé
4.2	Introduction
4.3	Mine site reclamation
4.3.1	Oxygen barrier

4.3.2 Hydraulic barrier
4.3.3 Flow control layer
4.4 Materials and methods
4.4.1 Material properties and testing methodology
4.4.2 Experimental setup and physical modeling91
4.4.3 Numerical modeling
4.5 Investigation results
4.5.1 Infiltration and runoff95
4.5.2 Volumetric water content and suction
4.5.3 Numerical modeling101
4.6 Discussion
4.7 Concluding remarks
REFERENCES112
CHAPITRE 5 DISCUSSION GÉNÉRALE
5.1 Modélisation physique en laboratoire115
5.1.1 Taux d'infiltration et de ruissellement115
5.1.2 Teneurs en eau volumiques et succions
5.1.3 Scenarios additionnels
5.2 Simulations numériques143
5.2.1 Teneurs en eau volumiques SEEP/W144
CHAPITRE 6 CONCLUSIONS ET RECOMMANDATIONS153
RÉFÉRENCES155
ANNEXE A MESURES DE RÉCUPÉRATION DES EAUX D'INFILTRATION ET DE
RUISSELLEMENT
ANNEXE B SUIVI DE L'INSTRUMENTATION169

xi

ANNEXE C	SCENARIOS ADDITIONNE	LS	

LISTE DES TABLEAUX

Tableau 2.1. Paramètres d'entrée pour les modèles de matériaux saturés/non saturés dans le logiciel
SEEP/W
Tableau 3.1. Résultats de l'eau ruissellement et d'infiltration dans les différents drains pour la
couche drainante de gravier65
Tableau 3.2. Scénarios de modélisation physique au laboratoire. 66
Tableau 3.3. Scénarios additionnels de modélisation physique au laboratoire. 67
Tableau 3.4. Analyse granulométrique de matériaux69
Tableau 3.5. Limites d'Atterberg. Boues-scories 70
Tableau 3.6. Les résultats montrent que la masse volumique sèche maximale des boues-scories est
de 2,15 g/cm3, avec une teneur en eau optimal de 10,5%
Tableau 3.7. ksat mesurée au laboratoire pour le boues-scories. 73
Tableau 3.8. Paramètres de la courbe de rétention d'eau des boues-scories
Tableau 3.9. Paramètres de la courbe de rétention d'eau des graviers
Tableau 3.10. Paramètres des matériaux utilisés dans les simulations numériques
Tableau 3.11. Longueur horizontale maximale (L) 82
Tableau 5.1. Pourcentage d'infiltration et écoulement pour les différents scenarios. 121
Tableau 5.2. Pourcentages d'infiltration et écoulement pour les scénarios additionnels modélisés.

LISTE DES FIGURES

Figure 2.1 Courbes de rétention d'eau et fonctions de perméabilité d'un silt et d'un sable (tiré de
Aubertin et al. 2002a)
Figure 2.2 Schématisation de l'écoulement dans une CEBC inclinée (tiré de Aubertin et al. 2009).
Figure 2.3 Schéma d'une vue en coupe d'une halde composée de couches de contrôle des
ecoulements (CCE) (adapte de Aubertin, 2009).
Figure 2.4 Courbe de rétention d'eau d'un sable et d'un silt (tiré de Aubertin et al., 2015) 20
Figure 2.5 Les quatre types d'érosion interne (tiré de Hama, 2016)
Figure 2.6 Évaluation du critère de Istomina, basé sur 131 donnes (tiré de Bonelli, 2012) 33
Figure 2.7 Critère de Kezdi (1979) (tiré de Bonelli, 2012)
Figure 2.8 Critère de De Mello (1975) (tiré de Hama, 2016)
Figure 2.9 Fuseau granulométrique de matériaux instables selon Sherard (1979) (tiré de Hama,
2010)
Figure 2.10 Granulométries de matériaux non susceptibles à la suffusion selon Luboćkov (1969) (tiré de Ahlinhan et al., 2016)
Figure 2.11 Critère géométrique pour la stabilité interne selon Kenney et Lau (1985) (tiré de Ahlinhan et al., 2016)
Figure 2.12 Modèle de tubes capillaires selon Kovács (1981) (tiré de Ahlinhan et al., 2016) 39
Figure 2.13 Approche conceptuelle de Lafleur et al. (1989) (tiré de Bonelli, 2012) 40
Figure 2.14 Évaluation de la stabilité interne des sols Sun (1989) (tiré de Hama, 2016)41
Figure 2.15 Courbe granulométrique montrant la détermination du pourcentage de masse d85b et d15F (tiré de Ahlinhan et al., 2016)
Figure 2.16 Classification des sols stables et instables (Burenkova, 1993) (tiré de Ahlinhan et al., 2016)
Figure 2.17 Limite de stabilité du modèle capillaire (Li, 2008)

Figure 2.18 Courbes granulométriques avant et après l'essai triaxial de l'échantillon D ₁₀ (Andrianatrehina et al., 2012
Figure 2.19 Dispositif expérimental avec tous les équipements de mesure et les valves de récupérations des eaux d'infiltration et de ruissellement (Ait khouia, 2018)
Figure 2.20 Plan du dispositif expérimental de modèle physique incliné (Bussière, 1999) 50
Figure 2.21 Maillages et notation en différence finie (FD) (tiré de Anderson et al., 2015) 52
Figure 2.22. Maillage horizontal en deux dimensions avec éléments triangulaires et notation (tiré de Anderson et al., 2015)
Figure 2.23. Représentation de la charge hydraulique dans les méthodes : (a) par éléments finis, et (b) par différences finies
Figure 3.1. Modèle physique de laboratoire60
Figure 3.2. A) Simulateur de pluie, B) différents essais, C) débitmètre du simulateur de pluies. 61
Figure 3.3. Courbe IDF la station météorologique de Rivière Heva (ECCC 2021)
Figure 3.4. Instruments de mesure : A) sondes de type Echo EC5 pour les mesures des teneurs en eau volumiques, B) sondes de succion type Watermark pour les mesures de succions, C) système d'acquisition des données METER ZL6 pour les mesures de teneurs en eau volumiques, D) système d'acquisition des données IRROMETER 900M-O pour les succions.
Figure 3.5. Dispositif expérimental avec les équipements de mesure (succion et TEV) et les drains de récupérations des eaux d'infiltration et de ruissellement
Figure 3.6. Courbe de calibration des teneurs en eau volumiques pour les boues-scories
Figure 3.7. Pesage de chaudières pour la mesure de l'infiltration et le ruissellement
Figure 3.8. Équipement pour l'analyse granulométrique. A. Diffractomètre laser, B. Série de tamis.
Figure 3.9. Courbes granulométriques
Figure 3.10. Courbes de compactage réalisées avec l'essai Proctor
Figure 3.11. Montage d'essai de perméabilité a paroi rigide72

Figure 3.12. Courbe de retention d'eau des boues-scories
Figure 3.13. Courbe de rétention d'eau gravier prédite à l'aide du modèle prédictif de Kovács Modifié (MK) et lissée par le modèle de van Genuchten (VG)75
Figure 3.14. Modèle numérique bidimensionnel avec une CCE de 25 cm
Figure 3.15. Modèle numérique bidimensionnel avec une CCE de 50 cm
Figure 3.16. Modèle numérique bidimensionnel avec une CCE de 75 cm
Figure 3.17. Courbe de rétention d'eau des matériaux utilisés dans les modélisations numériques à l'aide du logiciel SEEP/W
Figure 3.18. Fonction de perméabilité des matériaux utilisés dans les modélisations numériques. SEEP/W
Figure 3.19. Stabilité interne pour boues-scorie selon Burenkova (1993)
Figure 3.20. Évaluation de la stabilité interne pour la méthode de Sherard(1979)
Figure 3.21. Évaluation de la stabilité interne pour la méthode de Kenney et Lau (1985)
Figure 4.1. Quémont 2 mine site location (https://mapamundi.online/Google maps images) 85
Figure 4.2. Particle size distribution of materials
Figure 4.3. Measured and fitted water retention curves of sludge and slag mixture
Figure 4.4. Experimental setup: A). Laboratory physical model, B). location of different devices used for volumetric water content (θ) and suction (ψ) measurements and drains used to recover infiltration and runoff
Figure 4.5. One-dimensional model of a FCL in SEEP/W software. A) 25 cm layer, B) 50 cm layer,D) 75 cm layer, D) 75 cm layer with 10 cm gravel protection layer
Figure 4.6. Two-dimensional numerical model for the 75 cm FCL using SEEP/W software94
Figure 4.7. Infiltration and runoff rates for different drains and for different slope and thickness scenarios: A) thickness of 25 cm, B) thickness of 50 cm and C) thickness of 75 cm
Figure 4.8. Infiltration- and runoff rates for different slope and thickness scenarios
Figure 4.9. Saturation profiles for scenario with FCL thickness of 25 cm and slope 2.5°

Figure 4.10. Suction profiles for scenario with FCL thickness of 25 cm and slope 2.5
Figure 4.11. Saturation profile for scenario with FCL thickness of 50 cm and slope 5°
Figure 4.12. Suction profiles for scenario with FCL thickness of 50 cm and slope 5° 100
Figure 4.13. Location of simulated sensors in SEEP/W
Figure 4.14. WRC and hydraulic permeability function of gravel and sludge-slag materials102
Figure 4.15. Volumetric water content results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° and 25 cm. For a period of 720 hours (30 days)
Figure 4.16. Volumetric water content results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° and 25 cm. For a period of 5 hours
Figure 4.17. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 25 cm. For a period of 720 hours (30 days)
Figure 4.18. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 5° for a layer of 25 cm. For a period of 5 hours
Figure 4.19. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° for a layer of 50 cm. For a period of 720 hours (30 days)
Figure 4.20. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° for a layer of 50 cm. For a period of 5 hours
Figure 4.21. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 50 cm. For a period of 720 hours (30 days)
Figure 4.22. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 50 cm. For a period of 5 hours
Figure 4.23. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° for a layer of 75 cm. For a period of 720 hours (30 days)
Figure 4.24. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and aslope of 2.5° for a layer of 75 cm. For a period of 5 hours
Figure 4.25. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 75 cm. For a period of 720 hours (30 days)

Figure 4.26. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 75 cm. For a period of 5 hours
Figure 4.27. 2.5° and 5° slope not affected by superficial erosion
Figure 4.28. Visible superficial erosion for FCL with 10° slope
Figure 5.1. Taux d'infiltration et de ruissellement : Cas de la CCE de 25 cm avec une pente 2,5°.
Figure 5.2. Taux d'infiltration et de ruissellement : cas de CCE de 25 cm avec une pente 5°117
Figure 5.3. Taux d'infiltration et de ruissellement : cas de CCE de 50 cm avec une pente 2,5°.118
Figure 5.4. Taux d'infiltration et de ruissellement : Cas de CCE de 50 cm avec une pente 5°119
Figure 5.5. Taux d'infiltration et de ruissellement pour la CCE de de 75 cm avec une pente 2,5°.
Figure 5.6. Taux d'infiltration et de ruissellement : cas de CCE de de 75 cm avec une pente 5°.
Figure 5.7. Taux d'infiltration et du ruissellement pour différents scénarios testés 123
Figure 5.8. Mesures des θ et ψ lors des essais réalisés avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 2,5°
Figure 5.9. Mesures des θ et ψ lors des essais réalisés avec un taux de précipitation de 60,6 mm/h et une pente de 2,5°
Figure 5.10. Mesures des θ et ψ lors des essais réalisés avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 5°
Figure 5.11. Mesures des θ et ψ lors des essais réalisés avec un taux de précipitation de 60,6 mm/h et une pente de 5°
Figure 5.12. Profils des θ pour une CCE de 25 cm et une pente 2,5°
Figure 5.13. Profils des θ pour une CCE de 25 cm et une pente 5°
Figure 5.14. Profils des teneurs en eau volumiques pour une CCE de 50 cm et une pente 2,5°.133
Figure 5.15. Profils des teneurs en eau volumiques pour couche 50 cm et une pente 5°

Figure 5.16. Profils des teneurs en eau volumiques pour couche 75 cm et une pente 2,5° 136
Figure 5.17. Profils des teneurs en eau volumiques pour couche 75 cm et une pente 5° 137
Figure 5.18. Taux d'infiltration et de ruissellement pour la CCE de 25 cm d'épaisseur et une pente 10°
Figure 5.19. Taux d'infiltration et de ruissellement pour une CCE de 75 cm d'épaisseur et une pente 10°
Figure 5.20. Érosion superficielle : A. Essai en pente 2,5°, B. Essai en pente 5°, C. Essai en pente 10°, D. Essai en pente 10° et une couche protectrice de gravier de 10°
Figure 5.21. Taux d'infiltration et de ruissellement pour une CCE de 25 cm d'épaisseur et une pente 5°
Figure 5.22. Taux d'infiltration et ruissellement obtenus pour une CCE de 25 cm d'épaisseur. 142
Figure 5.23. Taux d'infiltration et ruissellement obtenus pour une CCE de 75 cm d'épaisseur et une pente de 10°
•
Figure 5.24. Localisation des nœuds de lecture des paramètres dans SEEP/W
 Figure 5.24. Localisation des nœuds de lecture des paramètres dans SEEP/W
 Figure 5.24. Localisation des nœuds de lecture des paramètres dans SEEP/W
 Figure 5.24. Localisation des nœuds de lecture des paramètres dans SEEP/W
 Figure 5.24. Localisation des nœuds de lecture des paramètres dans SEEP/W
 Figure 5.24. Localisation des nœuds de lecture des paramètres dans SEEP/W

XX

LISTE DES SIGLES ET ABRÉVIATIONS

ac	Coefficient d'adhésion (modèle MK) [-]
AEV	Air Entry Value (pression d'entrée de l'air) [L]
AMD	Acid Mine Drainage (drainage minier acide, DMA)
as	Géométrie des pores Ross (1990)
ASTM	American Society for Testing and Materials
c (ψ)	Capacité de stockage [-]
CBL	Couche de bris capillaire (capillary break layer)
C_C	Coefficient de courbure [-]
CCE	Couche de contrôle des écoulements
CEBC	Couverture avec effets de barrière capillaire
CRE	Courbe de rétention d'eau
Cu	Coefficient d'uniformité (D60/D10) [-]
C_{ψ}	Paramètre d'ajustement [-]
D ₁₀	Diamètre des particules correspondant à 10 % du passant sur la courbe
	granulométrique [L]
D15	Diamètre des particules correspondant à 15 % du passant sur la courbe
	granulométrique [L]
D ₃₀	Diamètre des particules correspondant à 30 % du passant sur la courbe
	granulométrique [L]

D60	Diamètre des particules correspondant à 60 % du passant sur la courbe
	granulométrique [L]
D85	Diamètre des particules correspondant à 85 % du passant sur la courbe
	Granulométrique [L]
DDL	Down dip limit
DF	Différences finies
DMA	Drainage minier acide
DNC	Drainage neutre contaminé
е	Indice des vides [-]
e.g.	exempli gratia
ECCC	Environnement et Changement climatique Canada
EDP	Équation aux dérivées partielles
EF	Éléments finis
g	Accélération gravitationnelle [L.T-2]
Gs	Densité relative des grains [-]
Н	Charge hydraulique totale [L]
h	Charge hydraulique [L]
hco	Remontée capillaire équivalente
i	Gradient hydraulique
IDF	Intensity Duration Frequency (Courbes intensité durée fréquence)

INF	Infiltration [L]
k	Conductivité hydraulique [L.T-1]
KC	Kozeny-Carman
$k_{ m sat}$	Conductivité hydraulique saturée [L.T-1]
ku	Conductivité hydraulique ou fonction de perméabilité - $k(\psi)$ [L.T-1]
kx,y,z	Conductivité hydraulique selon les axes (x,y,z) dans un repère cartésien [L.T-1]
LCI	Condition aux limites « interaction sol-climat » (land-climate-interaction)
LD	Longueur de déviation
т	Paramètre fonction de la distribution des pores (MK) [-]
М	Paramètre de Brooks et Corey (1964) utilisé pour décrire la courbe
	de rétention d'eau.
MELCC	Ministère de l'Environnement, de la Lutte contre les changements climatiques,
	de la Faune et des Parcs
MERN	Ministère de l'Énergie et des Ressources Naturelles du Québec
MK	Modèle de Kovacs modifié
$m_{v m G}$	Paramètre empirique d'ajustement du modèle de van Genuchten (1980) [-]
n	Porosité [-]
nG	Paramètre lié à la distribution de la taille des pores du sol. Gardner (1958)
$n_{v m G}$	Paramètre empirique d'ajustement du modèle de van Genuchten [-]
р	Paramètre la fonction de perméabilité ($p = 3+ 2M$). Morel-Seytoux (1994)

рН	Potentiel hydrogène, mesure de l'acidité ou la basicité d'une solution
Q	Débit hydraulique [L.T-1]
q	Débit spécifique [L.T-1]
q*	Fraction transmise
qE	Flux d'eau associé à l'évaporation [L.T-1]
qI	Flux d'eau associé à l'infiltration [L.T-1]
qM	Flux d'eau associé à la fonte des neiges [L.T-1]
qp	Flux d'eau associé les précipitations [L.T-1]
qR	Flux d'eau associé à le ruissellement [L.T-1]
SEEP/W	Code numérique (SEEP/W GEOSLOPE)
Sa	Degré de saturation dû à l'adhésion [-]
Sc	Degré de saturation dû à la capillarité [-]
Sr	Degré de saturation [-]
SR	Système de recouvrement de type stockage et relargage
t	Temps [T]
TEV	Teneur en eau volumique
UQAT	Université du Québec en Abitibi-Témiscamingue
URSTM	Unité de recherche et de service en technologie minérale
UTAF	Usine de traitement de l'acide faible

WEV	Valeur d'entrée de l'eau (water entry value)
WL	Limite de liquidité (%)
Wp	Limite de plasticité
<i>x,y,z</i>	Coordonnées cartésiennes du modèle numérique
ξ	Paramètre de connectivité des pores
α	Angle de rotation [-]
α'	Paramètre d'ajustement du modèle de Fredlund et Xing (1994) [L]
αvG	Paramètre empirique d'ajustement du modèle de van Genuchten (1980) [L-1]
βw	L'angle de contact entre l'eau et la surface des particules solides
ΔH	Différence entre les charges hydrauliques simulées [L]
ΔS	Taux de stockage
θ	Teneur en eau volumique [-]
θe	Teneur en eau volumétrique réduite [-]
θr	Teneur en eau résiduelle [-]
θs	Teneur en eau à saturation [-]
θ_{sat}	Teneur en eau volumique à saturation [-]
θsr 85%	Teneur en eau correspond à un degré de saturation égal à 85 % [-]
λ	Indice de taille des pores
ψ	Pression de succion [L]

ψa	Pression d'entrée d'air (ou AEV) [L]
Ψc	Pression capillaire effective
ψ_n	Paramètre normatif (modèle MK) [L]
ψr	Succion résiduelle [L]
$\psi_{\rm W}$	Pression d'entrée d'eau (ou WEV) [L]
1D - 2D	Unidimensionnel – Bidimensionnel

LISTE DES ANNEXES

ANNEXE A	Mesures de récupération des eaux d'infiltration et de ruissellement	164
ANNEXE B	Suivi de l'instrumentation	169
ANNEXE C	Scenarios additionnels	171

CHAPITRE 1 INTRODUCTION

Le développement économique du Québec repose depuis longtemps sur la mise en valeur des ressources naturelles. Bien que l'économie du Québec se soit diversifiée, l'industrie minière reste une partie importante du paysage économique du Québec, en conséquence elle s'adapte aux demandes croissantes des gouvernements pour minimiser ces impacts sur la faune, la flore et les communautés locales (Charbonneau, 2014).

Cette industrie minière génère annuellement, plusieurs millions de tonnes de rejets de concentrateur (ou résidus miniers) et de stériles miniers. Cependant, la production de ces rejets est inévitable et fait partie intégrante des processus d'extraction et de transformation du minerai (Aubertin et al., 2002a).

Les rejets miniers solides, sont entreposés dans des haldes à stériles et dans les parcs à résidus respectivement pour les stériles et les résidus miniers. Ces rejets miniers solides ont des compositions chimiques et minéralogiques particulières, et sous certaines conditions environnementales peuvent engendrer la génération du drainage minier acide (DMA) et par conséquent contaminer l'environnement (Aubertin et al., 2002c).

Le gouvernement du Québec a adopté des lois qui obligent les entreprises minières à restaurer leurs sites afin de protéger l'environnement. De même qu'il encourage l'industrie minière à adopter des pratiques de valorisation et de gestion durable des rejets permettant ainsi de réduire la taille de ces lieux d'entreposage. Afin de réduire les impacts environnementaux liés aux quantités de rejets qui sont générés et entreposés dans les aires d'accumulation (Aubertin et al., 2002a; Charbonneau, 2014), il est nécessaire de trouver des solutions qui visent à valoriser les rejets miniers dans la restauration des sites miniers ou comme matériaux de construction.

Le projet qui fait l'objet de cette recherche vise à tester les boues-scories provenant du parc à résidus Quémont 2 (propriété de la Fonderie Horne) comme couche de contrôle des écoulements (CCE) pour la restauration des parcs ou des haldes à stériles.

1.1Problématique du projet

La production de rejets dans l'industrie minière est inévitable, il existe un cadre réglementaire clair qui définit les rôles et les responsabilités des exploitants ainsi que les normes qu'ils doivent respecter. En effet, les sites d'entreposage sont utilisés pour le dépôt et le stockage des rejets dans un environnement où il est plus facile de les gérer et de contrôler leur impact sur l'environnement. Il faut souligner que les rejets miniers peuvent avoir un impact négatif majeur sur l'environnement si leur gestion n'est pas faite de façon adéquate, car dépendamment de leur composition, la stabilité chimique des résidus pourrait causer des problèmes environnementaux importantes (Amar, 2020).

Le parc à résidus Quémont 2 est un site actif localisé à environ 2,5 km au nord-est de la Fonderie Horne (Rouyn-Noranda, Québec), au nord du bassin Nord-Osisko du lac Osisko et au sud du lac Dufault. Sa superficie est estimée à 105 hectares. La déposition des résidus dans ce parc a débuté en 1949. En effet, au début de son utilisation ce site a reçu les résidus miniers générateurs du drainage minier acide qui ont été recouverts ensuite par un mélange de boues et scories en codéposition (boues de l'UTAF) non générateurs d'acidité. Entre 1949 et 2018, la quantité de résidus miniers déposés est estimé à 7,6 Mt de résidus miniers sulfureux, 14,2 Mt de scories et 1,1 Mt de boues d'UTAF. Ces résidus miniers proviennent à la mine Quémont, la mine Gallen, et de la Fonderie Horne qui produit un mélange de scories et des boues issues du traitement hydrométallurgique (UTAF) (Kahlaoui, 2022).

À partir de 2016, les résidus sont déposés en alternance sur le parc Noranda 5 et le parc Quémont 2 avec un taux de production annuel d'environ 600 000 à 650 000 t de résidus. Il est important de mentionner que la capacité maximale du parc Quémont sera atteinte dans un avenir très proche (Kahlaoui, 2022).

La présence de minéraux sulfureux dans le rejet peut engendrer la formation du drainage minier acide (DMA). Le drainage minier acide se produit lorsque des minéraux sulfureux (principalement la pyrite et la pyrrhotite) contenus dans la roche entrent en contact avec l'eau et l'air, ce qui entraîne leur oxydation. Le DMA se caractérise par un pH faible et peut entraîner la mise en solution des métaux lourds (Fe, Al, Mn, Zn, Cu, Cd, Pb, Co, Ni, As, etc.) et des sulfates (Aubertin et al., 2002c).

De manière générale la formation du DMA nécessite la présence des minéraux sulfureux, la disponibilité de l'eau et surtout de l'oxygène.

La formation du DMA constitue encore aujourd'hui l'un des principaux défis environnementaux pour l'industrie minière. Pour contrôler la formation du DMA, différentes techniques ont été développées et visent à limiter des réactions d'oxydation en excluant ou en limitant la disponibilité de l'un de ces trois éléments ; ainsi la principale stratégie utilisée consiste à éliminer l'un des éléments nécessaires à la production de la réaction d'oxydation (Aubertin et al., 2015; Bussière et Guittonny, 2021).

Les boues-scories qui ont été déposées sur le site Quémont 2, peuvent être considérées comme non générateurs de DMA et il devient important de les valoriser en les intégrant comme matériaux de recouvrement et plus particulièrement comme couche de contrôle de l'infiltration de l'eau.

1.2Description du projet de recherche

Ce projet de maîtrise s'inscrit dans le cadre du concept de "gestion intégrée des rejets miniers (boues-scories)". Cette notion vise à orienter l'industrie minière vers des pratiques plus respectueuses de l'environnement en intégrant des aspects tels que la réduction des déchets à la source, le recyclage, le traitement approprié, le stockage sûr et la surveillance et la gestion de l'impact environnemental. Dans ce contexte, le projet se concentre sur la valorisation des boues-scories du parc à résidus Quémont 2, en proposant leur utilisation comme couche de contrôle des écoulements (CCE). Cette recherche vise non seulement à réutiliser les boues-scories comme matériau de restauration des sites miniers, mais aussi à évaluer leur capacité à agir comme CCE, une méthode qui dévie l'eau d'infiltration à travers un matériau qui conduit bien l'eau.

Pour comprendre en profondeur le fonctionnement de la CCE, il est crucial de l'évaluer sous diverses conditions : variations de l'inclinaison ou la pente, différentes épaisseurs de recouvrement, et différents taux de précipitation.

Ce projet vise évaluer en laboratoire, sous conditions contrôlées, et par la modélisation numérique, l'efficacité des boues-scories comme une CCE en variant les conditions présentées en haut. Cette évaluation détaillée permettra de déterminer l'applicabilité des boues-scories dans cette technique de restauration, s'alignant sur les principes de la gestion intégrée des rejets miniers pour promouvoir des pratiques minières durables et respectueuses de l'environnement.

1.3Objectifs du projet et hypothèses de recherche

L'objectif général de ce projet consiste à évaluer la performance des boues-scories comme couche de contrôle des écoulements (CCE), pour contrôler l'infiltration de l'eau à l'aide de la modélisation physique et numérique.

Les objectifs spécifiques permettant d'atteindre cet objectif principal sont :

- Construction d'un modèle physique au laboratoire et tester la capacité de la CCE à base (boues-scories) à limiter l'infiltration vers les rejets miniers;
- Évaluer l'impact de l'influence de la pente, de l'épaisseur de la CCE et l'intensité des précipitations au niveau de la performance des boues-scories comme CCE à l'aide des modèles physique et simulations numérique.

L'hypothèse principale de l'étude stipule que les boues-scories entreposés sur le parc à résidus Quémont 2 peuvent agir comme CCE et disposent d'une grande capacité de déviation latérale de l'eau. Cette hypothèse est basée sur des d'études antérieures qui ont conclu que le mélange de boues et scories du site Quémont 2 possède une granulométrie fine, dont plus de 80% est représenté par des particules qui passent le tamis 80 µm. Les matériaux avec ces caractéristiques granulométriques se caractérisent par une faible conductivité hydraulique et de cette façon peuvent présenter une bonne capacite de déviation latérale. De même qu'on suppose que la performance de cette CCE pourrait être affectée par différents paramètres tel que : la pente, son épaisseur de la CCE et l'intensité des précipitations.

La validité des hypothèses de recherche sera évaluée en utilisant la modélisation physique au laboratoire et la modélisation numérique. La modélisation proposée consisté à évaluer l'impact de certains paramètres sur le comportement hydrogéologique d'une CCE composée de boues-scories. Les éléments testés au moyen des modèles physique et numérique sont : i) l'épaisseur de la CCE, ii) l'inclinaison du modèle et iii) l'intensité des précipitations. Les modelés physiques ont été recrées au moyen de modèles numériques afin de calibrer le modèle numérique aux résultats expérimentaux et de simuler le comportement à long terme de ce type de recouvrement.

1.4Contenu et structure du mémoire

Le contenu du mémoire peut être résumé comme suit : après une première mise en contexte de la problématique dans le présent chapitre, le chapitre 2 présente la revue de littérature en débutant

avec les caractéristiques et les mécanismes de formation du DMA. Ensuite, les techniques de contrôle de la formation du DMA sont aussi présentées en incluant la technique de contrôle de l'infiltration de l'eau (CCE). Les principales équations gouvernant l'écoulement de l'eau en milieu poreux saturé et non saturé sont décrites dans un premier temps, suivi d'une présentation des principales propriétés hydrogéologiques des matériaux saturés et non saturés. On présente également les modèles permettant de décrire et prédire les propriétés hydrogéologiques des matériaux, incluant la conductivité hydraulique saturée, la courbe de rétention d'eau et la fonction de perméabilité hydraulique non saturée. De plus, ce chapitre présente une description des mécanismes d'érosion interne, leurs facteurs d'initiation et les méthodes de prédiction. Finalement, ce chapitre présente certains concepts de la modélisation numérique adoptée pour résoudre l'équation générale de l'écoulement d'eau et le logiciel numérique SEEP/W.

Le chapitre 3 présente les méthodes de caractérisation des matériaux utilisés dans cette étude (boues-scories). Également, on y trouve les résultats des essais de caractérisation des matériaux. Finalement, on décrit le modèle physique utilisé, son instrumentation (sondes pour les mesures des teneurs en eau volumiques et de succions) et le simulateur de pluie, ainsi que les différents scénarios testés. Finalement le modèle numérique conçu en utilisant les caractéristiques des matériaux à l'étude et utilisé dans les simulations et les prédictions du comportement hydrogéologique des boues-scories (comme CCE) est présenté.

Le chapitre 4 sous forme d'un article intitulé « *Evaluation of the sludge and slag mixture from tailings storage facility Quemont 2 to act as a flow control layer : laboratory and numerical modeling* », décrit les principaux résultats obtenus lors de la modélisation physique en laboratoire et de la modélisation numérique de la CCE et l'influence de l'épaisseur de la couche, de la pente et du taux de précipitation sur sa performance.

Le chapitre 5 est destiné à la discussion des résultats obtenus lors de la modélisation physique des différents scénarios réalisés en laboratoire. Dans cette section, on présente les taux d'infiltration et de ruissellement, les teneurs en eau volumiques (TEV) et les succions mesurées au cours des différents essais. Ensuite on présente les résultats des différentes simulations numériques effectuées pour les scénarios de la modélisation physique. Les deux modélisations permettent de statuer sur l'effet les différents facteurs (précipitation, épaisseur de la couche et pente) sur la performance des boues-scories comme CCE. Finalement, une discussion générale et une

comparaison entre les deux modélisations est présentée en mettant l'emphase sur les limites des deux modélisations.

Finalement, le mémoire se termine par le chapitre 6 qui présente les principales conclusions du travail de recherche réalisé ainsi que les recommandations qui ont été formulées.

CHAPITRE 2 REVUE DE LITTÉRATURE

Le drainage minier acide (DMA) est habituellement considéré comme l'un des phénomènes affectant les écosystèmes à proximité des sites miniers en raison de son faible pH et ses fortes concentrations en sulfates et en métaux (Aubertin et al., 2002; Aubertin et al., 2002b; Plante et al., 2021). Le DMA résulte de l'oxydation naturelle des minéraux sulfurés (pyrite, pyrrhotite, chalcopyrite, arsénopyrite, etc.) lorsqu'ils sont exposés aux conditions atmosphériques, principalement à l'oxygène de l'air et l'eau de pluie (Nicholson et Scharer, 1994). L'impact du DMA sur la qualité des eaux (de surface et souterraines) d'un site minier se traduit par une baisse du pH, une augmentation des concentrations en métaux solubles et de fortes concentrations en sulfates (Aubertin et al., 2002).

2.1 Formation et contrôle du DMA

Les rejets miniers contenant des minéraux sulfureux tels que la pyrite, la pyrrhotite, la chalcopyrite, l'arsénopyrite, peuvent être problématiques d'un point de vue environnemental lorsqu'ils sont exposés à l'eau et à l'oxygène atmosphérique. Cette exposition conduit, dans la plupart des cas, à leur oxydation et à la formation de DMA ou DNC. (Aubertin et al., 2002b; Plante et al., 2021).

Dans les rejets miniers, les minéraux sulfurés les plus communément rencontrés sont la pyrite et la pyrrhotite. L'oxydation de la pyrite peut être décrite en trois étapes présentées à l'aide des équations suivantes :

i. Oxydation directe de la pyrite par l'oxygène et l'eau à pH compris entre 5 et 7 (équation2.1)

$$FeS_2 + \frac{7}{2}O_2 + H_2O \rightarrow Fe^{2+} + 2SO_4^{2-} + 2H^+$$
 (2.1)

Oxydation du fer ferreux libéré dans l'équation 2.1 (équation 2.2) et hydrolyse du fer ferrique libéré dans l'équation 2.2 à pH~5 (équation 2.3)

$$Fe^{2+} + \frac{1}{4}O_2 + H^+ \to Fe^{3+} + \frac{1}{2}H_2O$$
 (2.2)

$$Fe^{2+} + \frac{1}{4}O_2 + H^+ \to Fe^{3+} + \frac{1}{2}H_2O$$
 (2.3)
iii. Oxydation indirecte de la pyrite par le fer ferrique qui ne précipite plus à pH<3 (équation2.4)

$$FeS_2 + 14Fe^{3+} + 8H_2O \rightarrow 15Fe^{2+} + 2SO_4^{2-} + 16H^+$$
 (2.4)

La réaction générale de l'oxydation de la pyrite se présente ainsi (équation 2.5)

$$FeS_2 + \frac{15}{4}O_2 + \frac{7}{2}H_2O \rightarrow Fe(OH)_3 + 2H_2SO_4$$
 (2.5)

Ainsi, la réaction complète d'oxydation directe de la pyrite, d'hydrolyse du ferrique 3Fe³⁺ et de précipitation des hydroxydes de fer (somme des équations 2.1,2.2 et 2.3) génèrent la formation de 4 moles de H⁺ pour une mole de pyrite. La réaction d'oxydation indirecte de la pyrite quant à elle (équation 2.4) forme 16 moles de H⁺ par mole de pyrite oxydée. De plus, à pH inférieur à 3, l'oxydation de la pyrite par le fer ferrique est 10 à 100 fois plus rapide que l'oxydation par l'oxygène (Mylona et al., 2000; Plante et al., 2021).

La présence de bactéries peut également catalyser ces réactions d'oxydation des sulfures. De nombreuses bactéries neutrophiles et acidophiles sont retrouvées sur les sites miniers. Il y a trois types de bactéries qui interviennent directement dans la formation du DMA: *Acidithiobacillus ferrooxidans, Acidithiobacillus thiooxidans* et *Leptospirillum ferrooxidans* (Blowes et al., 2005; Blowes et al., 2014; Nordstrom et al., 2015).

Certains éléments comme le cadmium (Cd), le cobalt (Co), le manganèse (Mn), le nickel (Ni), le plomb le zinc (Zn), l'arsenic (As) et l'antimoine (Sb) sont cependant relativement solubles à ces pH et peuvent atteindre des concentrations assez élevées dans les eaux de drainage (Campbell, 1974 ; Peregoedova, 2012; Plante et al., 2021).

Les résidus miniers peuvent également contenir des minéraux ayant un potentiel de neutralisation, principalement des carbonates et des silicates. Ainsi, lorsque la capacité de neutralisation est supérieure au potentiel d'acidité, les résidus miniers ne génèrent pas de DMA.

Les classes des minéraux carbonatés, en particulier les carbonates de calcium et de magnésium (calcite, magnésite, dolomite, ankérite, etc.), en raison de leur cinétique de réaction élevée, engendre un important potentiel de neutralisation. Leur présence permet de maintenir un pH aux

alentours de 5,5 sur certains sites (Blowes et al., 2005; MELCC, 2020; Plante et al., 2021; Verburg et al., 2009). Les silicates ont quant à eux ont une réactivité moindre, mais peuvent contribuer à neutraliser la génération du DMA à long terme (Lawrence et Wang, 1997). Dans ces conditions on peut se retrouver avec concentrations en métaux qui dépassent les normes environnementales mais le pH demeure proche de la neutralité. Dans ce cas on parle de drainage neutre contaminé (DNC) (MELCC, 2020).

2.1.1 Principales méthodes de contrôle du DMA

La réduction de la production du DMA ou du DNC, nécessite l'inhibition des réactions d'oxydation des sulfures (Aubertin et al., 2002b). Les méthodes pour prévenir la production d'acide ont comme objectif d'éliminer, ou du moins réduire à des niveaux très faibles, la disponibilité de l'air (ou de l'oxygène), de l'eau, ou des sulfures. Comme ces trois éléments sont indispensables aux réactions qui engendrent la formation du DMA, on peut arriver à réduire la production d'acide à des niveaux très faibles en éliminant toute interaction entre eux (Aubertin et al., 2002c).

Différentes méthodes de prévention ou de restauration existent en fonction des caractéristiques géologiques, hydrogéologiques, géochimiques spécifiques à chaque site minier et en fonction des conditions climatiques des régions où les sites miniers se situent (Aubertin et al., 2002b; Verburg et al., 2009). Parmi les méthodes on peut citer :

- Désulfuration
- Recouvrement visant à limiter l'infiltration d'eau (barrière à l'eau)
- Recouvrement visant à limiter le flux d'oxygène (barrière à l'oxygène)

Les différentes techniques utilisées ainsi que certaines approches particulières sont décrites cidessous.

2.1.1.1 Désulfuration environnementale

La méthode de désulfuration est exclusive aux rejets du concentrateur qui sont riches en sulfures. Elle consiste à extraire les sulfures au moyen de procédés minéralurgiques tels que la flottation ou la séparation gravimétrique à la fin du procédé minéralurgique d'extraction (Aubertin et al., 2002b). Cette technique n'élimine pas entièrement le problème du DMA, cependant, permet un bon contrôle du DMA et une atténuation des impacts environnementaux potentiels (Benzaazoua et al., 2000). Ces techniques de séparation génèrent un concentré de sulfures et des résidus désulfurés non générateurs d'acide. Le concentré de sulfure peut être retourné sous terre sous forme de remblai minier tandis que la partie désulfurée peut être utilisée comme matériau de de construction des recouvrements de type barrières à l'oxygène (Demers, 2008; Kalonji, 2014).

2.1.1.2 Exclusion de l'eau

L'exclusion de l'eau permet également de contrôler la génération du DMA. Dans les régions à climat humide, où les précipitations sont abondantes, des couvertures étanches peuvent être utilisée pour empêcher l'infiltration de l'eau vers les résidus réactifs. Cette méthode implique la mise en place d'une barrière étanche constituée d'une ou plusieurs couches de matériaux naturels et/ou synthétiques à faible conductivité hydraulique saturée. Parmi les matériaux qui peuvent être utilisés on trouve : les argiles, les tills compactés, les géomembranes, les géocomposites bentonitiques, les géotextiles, ...etc (Aubertin et al., 2002b; Aubertin et al., 1995; Maqsoud et al., 2021).

Sous climats arides ou semi-arides, les couvertures avec effets de barrière capillaire de type stockage-relargage (store-and-release) sont recommandées pour la restauration des sites miniers (Aubertin et al., 2009; Bossé, 2014; Knidiri, 2015). Ces barrières contrôlent la percolation nette emmagasinant l'eau dans le recouvrement pour limiter la quantité d'eau qui peut atteindre les rejets miniers. Elles peuvent être constituées de plusieurs couches, dont une couche de bris capillaire et une couche de rétention de l'eau. L'eau est ainsi stockée durant les périodes de pluie puis libérée durant les périodes de sécheresse par évapotranspiration ou drainage latéral (Aubertin et al., 2009; Zhan et al., 2000).

Cette réduction de l'infiltration peut être accentuée lorsque les recouvrements sont construits en pente puisque l'eau peut être déviée à l'interface entre le matériau grossier et le matériau fin (Aubertin et al., 2009).

Habituellement, il est plus facile de réduire la quantité d'eau plutôt que la quantité d'oxygène dans les haldes à stériles. Dans les zones semi-arides et arides, le système de recouvrement de type stockage et relargage (SR) est souvent utilisé. Ce type de recouvrement doit être capable de stocker l'eau lors de fortes précipitations et la libérer rapidement par évaporation avant la prochaine précipitation. Son fonctionnement repose également sur un contraste des propriétés hydriques entre les matériaux de recouvrement (matériau fin placé sur un matériau grossier) pour créer un effet de barrière capillaire et diminuer la percolation de l'eau. L'efficacité d'une couverture de type SR a notamment été démontrée au moyen d'essais sur le terrain (Bossé, 2014; Bossé et al., 2013; Knidri et al., 2017; Zhan et al., 2000).

2.1.1.3 Exclusion de l'oxygène

En climat humide comme celui du Québec, on considère habituellement que les techniques visant à limiter le flux d'oxygène sont les plus efficaces à long terme (MELCC, 2020). Cette technique consiste à réduire la migration de l'oxygène vers les résidus sulfureux. La réduction du flux d'oxygène peut être réalisée à l'aide de la mise en place de recouvrements en eau (ennoiement) ou de recouvrement en sols (ou autres matériaux géologiques).

Recouvrement en eau

Le recouvrement en eau est l'une de ces techniques et regroupent le dépôt subaquatique des résidus miniers, l'ennoiement des rejets miniers (Amyot et Vézina, 1997; Awoh, 2012) et également la technique de couverture monocouche combiné avec nappe phréatique surélevée (NPS) (Demers, 2008; Driouky, 2020; Ethier, 2018).

Le dépôt subaquatique consiste à déposer les résidus miniers dans un bassin d'eau comme un lac ou une fosse existante et l'ennoiement des résidus sulfureux (Awoh, 2012). Tandis que l'ennoiement qui est subséquent au dépôt des résidus (aussi appelé déposition subaquatique) nécessite la mise en place de structure afin de créer un recouvrement en eau allant de quelques décimètres à quelques mètres. La NPS est considérée comme un cas particulier des recouvrements en eau et consiste à maintenir les résidus miniers dans un état proche de la saturation par capillarité (Demers, 2008; Ouangrawa et al., 2005; Pabst, 2021).

Couverture avec effets de barrière capillaire (CEBC)

Cette technique consiste à construire un recouvrement, composé de plusieurs couches de sols superposées avec des caractéristiques et des granulométries différentes. Cette technique a pour but, d'une part, de garder au moins une des couches saturée ou proche de la saturation (Sr > 85 %) afin de contrôler la migration des gaz vers les résidus réactifs et, d'autre part, limiter l'infiltration de l'eau jusqu'aux rejets (Aubertin et al., 2002b; Aubertin M. et al., 1995; Maqsoud et al., 2007).

Une CEBC est typiquement constituée de trois couches principales (Aubertin et al., 2002b; Demers et Pabst, 2021). Ainsi du bas en haut on peut trouver :

une couche de matériaux grossiers généralement composée de sables et graviers ayant une conductivité hydraulique saturée de 10-5 m/s au minimum. Cette couche joue le rôle de support, ayant une fonction portante, et de bris capillaire; une couche de matériaux fins de faible conductivité hydraulique (10-7 m/s), habituellement constituée de silt ou de matériaux recyclés. Cette couche a la capacité de retenir l'eau; une couche de matériaux grossiers généralement composée de sable et gravier avec une conductivité hydraulique saturée d'au moins 10-5 m/s. Cette couche drainante jouant le rôle de bris capillaire), et peut servir de protection contre l'érosion et de barrière face aux intrusions et à l'évaporation.

Le maintien de la couche de rétention d'eau à un haut degré de saturation est favorisé par la création des effets de bris capillaires. Un effet de bris capillaire peut se développer en condition non saturée lorsqu'une couche de matériau fin est placée sur une couche de matériau plus grossier (Aubertin M. et al., 2002b; Demers et Pabst, 2021). Lorsque la succion augmente, la teneur en eau du matériau plus grossier diminue plus rapidement (pression d'entrée d'air « AEV » plus faible) que celle du matériau fin (à gauche dans la Figure 2.1 pour une couche de silt sur du sable). Cette désaturation du matériau plus grossier s'accompagne d'une baisse de sa conductivité hydraulique. Dans ces conditions, pour une succion donnée, la teneur en eau et donc la conductivité hydraulique du matériau grossier (le sable sur la Figure 2.1) peut devenir inférieure à celle du matériau fin (le silt). L'eau est alors retenue dans la couche de matériau fin jusqu'à ce que la pression d'entrée d'eau (WEV) du matériau grossier soit atteinte en condition de mouillage et que la succion excède la pression d'entrée d'air (AEV) du matériau plus fin pour provoquer sa désaturation (Aubertin M. et al., 2002b; Bussière B., 1999; Demers et Pabst, 2021).



Figure 2.1 Courbes de rétention d'eau et fonctions de perméabilité d'un silt et d'un sable (tiré de Aubertin et al. 2002a).

Cette technique a été utilisée dans la restauration des sites miniers (Maqsoud et al. 2012, 2017; Dagenais et al. 2006) et elle a permis de réduire la génération du DMA. Toutefois dans le cas de haldes à stériles, certaines de ces méthodes peuvent être utilisées mais doivent être adaptées en raison de la structure complexe et l'hétérogénéité au niveau des propriétés hydrogéologiques et géotechniques de ce type de structure (Bussière et Guittonny, 2020).

2.1.1.4 Couche de contrôle des écoulements (CCE).

Cette méthode vise à limiter l'infiltration de l'eau pour empêcher leur infiltration vers les stériles miniers en déviant latéralement l'eau de précipitation le long de couches inclinées de matériaux inertes compactés. Les précipitations sont momentanément stockées dans les CCE, puis évacuées par évaporation ou drainage latéral. Cela permet d'éviter le contact avec les stériles miniers générateurs du DMA et/ou du DNC (Ait khouia, 2018; Ait khouia et al., 2019 ; Aubertin et al., 2009; Bussière et al., 2015; Dimech et al., 2019; Martin et al., 2017)

Différents travaux de laboratoire et de simulation numériques ont permis de valider l'efficacité de cette méthode à l'échelle d'une halde expérimentale installée sur le site de la mine du Lac Tio. Ces travaux ont montré que les conditions climatiques, l'épaisseur de la couche de rétention d'eau, l'inclinaison de la pente et les propriétés des matériaux de couverture ont une influence sur

l'efficacité des CCE (Ait khouia, 2018; Ait khouia et al., 2019; Crouzal et Pabst, 2021; Dimech et al., 2019; Dubuc, 2018; Rossit, 2020).

En climat humide, où les précipitations sont plus abondantes et l'évaporation est moins importante, une couverture inclinée permet d'évacuer l'eau des précipitations en favorisant un drainage latéral vers le bas de la pente. L'eau aura ainsi tendance à s'écouler dans la couche drainante et dans la couche de rétention d'eau plutôt que de s'infiltrer dans les stériles.

Lors d'une précipitation significative, l'humidité dans la couche des matériaux fins (CCE) tend à s'accumuler le long de la pente et la pression d'eau peut atteindre (et dépasser) la valeur d'entrée d'eau (*water entry value*, WEV). L'infiltration d'eau dans le matériau grossier sous la CCE devient plus significative à partir de ce point qui est désigné par « Down dip limit » (DDL) comme indiqué à la Figure 2.2. La longueur de déviation (ou longueur effective) (LD) représente la distance entre le haut de la pente et le point DDL (Aubertin et al., 2009; Bussière, 1999).



Figure 2.2 Schématisation de l'écoulement dans une CEBC inclinée (tiré de Aubertin et al. 2009).

Le DDL est en réalité une zone (plutôt qu'un point) où l'effet de barrière capillaire est réduit progressivement. Dans cette zone, la CEBC devient moins efficace à limiter l'infiltration d'eau, l'emplacement de cette zone dépend de l'épaisseur de la couverture, des conditions climatiques, des propriétés du sol et de l'inclinaison de la pente. En général la valeur du L_D (Figure 2.2) diminue lorsque les précipitations augmentent et augmente lorsque la pente est plus prononcée (Aubertin et al., 2009; Bussière, 1999; Cifuentes, 2006).

L'efficacité d'une barrière capillaire inclinée est directement liée à sa capacité de déviation et sa longueur L_D . Une barrière capillaire inclinée est considérée comme efficace si la longueur de déviation est supérieure à la longueur de la pente (Bussière et al., 2015). Plusieurs paramètres

contrôlent la longueur de déviation latérale, dont les propriétés hydriques des matériaux constituant la barrière capillaire, la géométrie de la barrière et son inclinaison, l'épaisseur de recouvrement et le taux de précipitations. L'effet de chacun de ces paramètres a été étudié et décrit dans plusieurs travaux (Ait khouia, 2018; Andrina, 2009; Bussière, 1999)

La couche de contrôle des écoulements (CCE) dans une halde utilise le principe des effets de barrières capillaires. Un matériau relativement fin (faible perméabilité) est placé sur les stériles qui jouent le rôle de couche de bris capillaire. Le contraste des propriétés hydrogéologiques et l'inclinaison de la CCE permettent une déviation de l'eau jusqu'au DDL. Dans le cas d'une halde complète (voir Figure 2.3), une répétition de plusieurs bancs composés chacun d'une couche de contrôle de l'écoulement (CCE) inclinée est requise (Aubertin et al., 2009).



Figure 2.3 Schéma d'une vue en coupe d'une halde composée de couches de contrôle des écoulements (CCE) (adapté de Aubertin, 2009).

Différentes solutions analytiques ont été développées pour l'estimation de la capacité de déviation d'une barrière capillaire ainsi que sa longueur de déviation latérale. Les valeurs estimées de la capacité de déviation et de la longueur LD à l'aide des solutions analytiques sont habituellement inférieures aux valeurs mesurées au laboratoire ou à l'aide des modélisations numériques (Bussière et Wilson, 2021; Bussière, 1999).

Pour toutes les solutions analytiques, la longueur effective du bris capillaire est estimée en divisant le Qmax par le taux de précipitations appliqué P. Les solutions analytiques les plus couramment utilisées dans la littérature sont présentées ci-dessous. • Solution analytique de Ross (1990)

Dans ses travaux Ross (1990) a démontré que le niveau d'infiltration reste faible au sommet de la pente, mais s'accroît progressivement en descendant, jusqu'à un point critique où l'infiltration s'intensifie significativement (point DDL).

Pour évaluer la performance d'une barrière capillaire incline et déterminer sa longueur effective Leff, Ross a proposé une solution analytique, exprimée par l'équation ci-après :

$$Q_{max} = k_{sat_2} \frac{tan\alpha}{\alpha_{s_2}} \left[\left(\frac{P}{k_{sat_1}} \right)^{\alpha_{s_2}/\alpha_{s_1}} - \frac{P}{k_{sat_2}} \right]$$
(2.6)

Où, les indices 1 et 2 se réfèrent aux matériaux grossier et fin respectivement :

 α : angle de la pente;

ksat : conductivité hydraulique saturée (m/s);

P : le taux de précipitation (m/s).

α_s : est le coefficient expérimental souvent appelé "Sorptive number" défini par Philip (1969).

• Modification de la solution analytique de Ross (1990) par Steenhuis et al. (1991)

Steenhuis et al. (1991) propose une réévaluation des hypothèses de Ross concernant l'interface entre les couches de sol et la conductivité hydraulique non saturée. Contrairement à Ross, qui présume une frontière humide stable entre les couches, Steenhuis et al. (1991) soulignent que cette interface peut souvent présenter un front d'humectation instable, qui modifie la capacité de déviation de l'eau. En outre, il remet en question l'assomption de Ross d'une conductivité hydraulique non saturée constante, arguant que cette valeur varie significativement avec le contenu en eau du sol. Ces remises en question mènent à des estimations plus généralisées de la capacité de déviation des barrières capillaires, offrant potentiellement une estimation plus précise dans des conditions variées d'humidité du sol et de flux d'eau (Ait khouia, 2018; Steenhuis et al., 1991).

L'équation de Steenhuis et al., (1991) peut s'écrire comme suit :

$$Q_{max} = k_{sat_2} \frac{tan\alpha}{\alpha_{s_2}} \left[\left(\frac{P}{k_{sat_1}} \right)^{\alpha_{s_2}/\alpha_{s_1}} - \frac{P}{k_{sat_2}} \right]$$
(2.7)

où :

 ψa : pression d'entrée d'air (AEV) (m d'eau) ;

 ψw : pression d'entrée d'eau (WEV) dans le matériel grossier (m d'eau).

• Solution analytique de Morel-Seytoux (1994)

Morel-Seytoux (1994) intègre une série de paramètres clés pour analyser le comportement des sols en conditions non saturées. Parmi ces paramètres, on trouve la succion (ψ_c) des sols fins, qui reflète la capacité du sol à attirer et retenir l'eau grâce à la tension superficielle et aux forces capillaires. En outre, elle adopte les variables définies dans l'équation de Brooks and Corey (1964) afin de caractériser la fonction de perméabilité en milieu non saturé. Un autre élément essentiel de cette approche est le paramètre q^{*}, qui quantifie l'efficacité avec laquelle une barrière capillaire inclinée peut rediriger une portion spécifique du flux percolant (q^{*} est inférieur ou égal à 1, avec q^{*}=1 pour l'infiltration totale, soit au point DDL). En intégrant ce paramètre, on obtient une solution plus réaliste et plus générale que les solutions précédentes, pour lesquelles q^{*} est égal à 1 (Ait khouia, 2018; Bussière, 1999; Bussière et al., 2003).

Selon Morel-Seytoux (1994), Qdm, s'exprime de la façon suivante :

$$Q_{dm} = k_{sat_2} tan\alpha \left[\psi_{c_2} - \psi_{aM_1} \left(\frac{q^*}{k_{sat_1}} \right)^{\frac{-M_1}{P_1}} \right]$$
(2.8)

Où :

 ψ_c : pression capillaire effective ;

 ψ_{aM} : pression d'entrée d'air de la courbe de mouillage ;

*q**: fraction transmise ;

M : paramètre de Brooks et Corey (1964) utilisé pour décrire la courbe de rétention d'eau ;

p : paramètre utilisé pour décrire la fonction de perméabilité (p = 3 + 2M).

Les solutions analytiques sont souvent utilisées dans les estimations préliminaires et approximatives pour estimer la capacité de déviation (Qmax) de la barrière capillaire et sa longueur effective (Leff) (Bussière et Wilson, 2021; Bussière, 1999). Les solutions analytiques présentent plusieurs limites liées aux hypothèses sur lesquelles elles se sont basées et qui sont : le régime d'écoulement est permanent, aucune considération des effets d'évaporation, l'épaisseur de la couche de bris capillaire est infinie, la nappe phréatique est profonde et la succion à une distance donnée de l'interface ne dépend pas de l'emplacement le long de la pente (Aubertin et al., 2009; Bussière et Wilson, 2021; Bussière, 1999). Cette dernière hypothèse n'est pas réaliste plus particulièrement pour les cas réels sur le terrain. Il est donc impératif d'utiliser ces solutions analytiques avec précaution (Chapuis et al., 2007).

2.2 Notions d'écoulement d'eau dans les milieux poreux

Afin de prédire l'efficacité d'une CCE, il est nécessaire de maîtriser les concepts liés à l'écoulement de l'eau, car l'efficacité de cette méthode est directement reliée au comportement hydrogéologique des sols ou des matériaux meubles en milieu non saturé.

Les matériaux du recouvrement et les résidus miniers sur lesquels ils sont placés peuvent être saturés ou non et les lois qui régissent les écoulements en conditions saturées et non saturées sont décrites ci-dessous.

2.2.1 Écoulement de l'eau en milieu poreux saturé

L'écoulement de l'eau dans un matériau poreux saturé isotrope et dont l'écoulement est laminaire peut être décrit par la loi de Darcy (Domenico et Schwartz, 1998). Dans cette loi, le débit (Q) qui passe à travers une section donnée (A) est exprimée par les équations suivantes :

$$\frac{Q}{A} = q = -k\frac{\partial h}{\partial l} \tag{2.9}$$

$$Q = -k\frac{dh}{dl}A\tag{2.10}$$

L'équation 2.10 peut être simplifiée sous la forme suivante :

$$Q = -kiA \tag{2.11}$$

2.2.2 Écoulement de l'eau en milieu poreux non saturé

Alors que l'écoulement saturé se manifeste dans un contexte biphasique, impliquant l'eau et la matrice solide, les zones situées au-dessus de la nappe phréatique engagent un milieu plus complexe pour l'écoulement de l'eau. Ce milieu, qualifié de non-saturé, se distingue par sa nature triphasique, incorporant non seulement l'eau et les particules solides, mais également l'air. Cette composition triphasique confère à l'écoulement des caractéristiques spécifiques au sein de ces zones.

La loi de Darcy, initialement utilisée pour l'écoulement en milieu poreux saturé, a été étendue à l'écoulement de l'eau à travers les milieux poreux non saturé. Ainsi Richards (1931) a développé, à partir de la loi de Darcy, l'équation de continuité ou de conservation de masse (équation 2.12), une équation pouvant décrire l'écoulement de l'eau en milieu poreux non saturé.

$$\frac{\partial\theta}{\partial x} = \left(k_x(\psi)\frac{\partial\psi}{\partial x}\right) + \frac{\partial}{\partial y}\left(k_y(\psi)\frac{\partial\psi}{\partial y}\right) + \frac{\partial}{\partial z}\left(k_y(\psi)\frac{\partial\psi}{\partial z}\right) + \frac{\partial k(\psi)}{\partial z}$$
(2.12)

Avec θ la teneur en eau volumique, ψ la succion matricielle et kx,y,z la conductivité hydraulique selon les axes (x,y,z) dans un système de coordonnées cartésiennes. L'équation de Richards indique que l'écoulement de l'eau en milieu non saturé dépend de sa conductivité hydraulique et de la variation de succion dans l'espace. Elle consiste en une équation aux dérivées partielles (EDP) de type parabolique en milieu non saturé et elliptique en milieu saturé (Musy et Soutter, 1991).

C'est cette équation différentielle générale qui est résolue numériquement dans les logiciels de modélisation de l'écoulement de l'eau en milieu non saturé (comme SEEP/W, Vadose/W, Hydrus, etc.).

Afin d'analyser l'écoulement de l'eau au sein des milieux non saturés, il est impératif de connaître deux propriétés hydrogéologiques fondamentales. La première est la courbe de rétention d'eau (CRE), décrite par la fonction $\theta(\psi)$, qui illustre la capacité du matériau à retenir l'eau en fonction de la pression capillaire. La seconde propriété est la conductivité hydraulique en conditions non saturées, représentée soit par la fonction $k(\psi)$, ou $k(\theta)$, indiquant la facilité avec laquelle l'eau peut se déplacer à travers le matériau en fonction de son degré de saturation ou de sa pression capillaire. Ces deux fonctions sont décrites dans les sections suivantes.

2.2.2.1 Courbe de rétention d'eau (CRE)

Afin de caractériser les propriétés hydriques d'un milieu poreux en conditions non saturées, la courbe de rétention d'eau (CRE) est utilisée (voir Figure 2.4). La CRE relie la teneur en eau volumique (θ) et la succion matricielle ψ), et représente la capacité d'un matériau à stocker l'eau à des pressions négatives. Cette relation est spécifique à chaque matériau. La Figure 2.4 présente les CRE pour un silt et pour un sable.



Figure 2.4 Courbe de rétention d'eau d'un sable et d'un silt (tiré de Aubertin et al., 2015)

La capacité d'un matériau à retenir l'eau, illustrée par la courbe de rétention d'eau, est influencée par une diversité de paramètres, la granulométrie, ainsi que la porosité et la composition minéralogique de la matrice solide. De plus, la tortuosité du système poreux et la direction de l'écoulement d'eau, qu'il s'agisse d'infiltration ou de drainage, jouent un rôle significatif. Les matériaux contenant une proportion élevée de particules fines, telles que les argiles ou silt, présentent des interstices particulièrement étroits en raison de leur importante surface spécifique, ce qui favorise une forte rétention d'eau. Ainsi, un matériau sera d'autant plus apte à retenir l'eau que ses pores sont fins et que sa surface spécifique est importante, augmentant par là même occasion les forces d'adsorption exercées par les particules solides.

La CRE se distingue par trois zones : la zone de saturation, caractérisée par une teneur en eau θ qui atteint la valeur de saturation θ s, approximativement égal à la porosité n du matériau. Une zone de transition, marquée par une réduction graduelle de θ en réponse à l'accroissement de la succion. Finalement, la zone résiduelle, où la teneur en eau se stabilise autour de la valeur résiduelle θ r, indiquant une faible variation de l'humidité en dépit d'une augmentation significative de la succion. La succion résiduelle (ψr) est définie comme la succion correspondant à la teneur en eau résiduelle du matériau.

Durant le processus de drainage, où une succion est appliquée à un matériau initialement saturé, plusieurs points caractéristiques délimitent les différentes phases de la courbe de rétention d'eau. Parmi ces points, se trouve l'AEV (*« air entry value »*), qui représente la succion critique à laquelle les plus grands pores commencent à se vider. Cette valeur correspond au moment où de l'air commence à pénétrer dans le matériau, marquant ainsi le début de la zone transitoire de la courbe de rétention. Ce point d'entrée d'air joue un rôle essentiel dans la compréhension du comportement du matériau face à diverses conditions de succion et d'humidité.

La distribution de la taille des pores contrôle la zone de transition de la CRE. Lorsqu'une légère augmentation de la succion entraîne une désaturation significative, indiquée par une pente prononcée de la courbe de rétention d'eau, cela suggère généralement une homogénéité relative dans la distribution des tailles de pores du matériau.

Plusieurs méthodes de mesure de la courbe de rétention d'eau ont été développées en laboratoire, et divers modèles ont été proposés pour décrire la CRE, tels que les modèles de van Genuchten (1980) et Brooks et Corey (1964). D'autres modèles ont également été élaborés pour prédire la courbe de rétention d'eau, comme le modèle modifié de Kovacs (Aubertin et al., 1998; Mbonimpa et al., 2003). Ces modèles sont présentés ci- dessous.

2.2.2.2 Méthodes expérimentales de mesure de la CRE

La relation $\theta(\psi)$ peut être mesurée en laboratoire au moyen de processus de drainage ou mouillage contrôlés et in situ en drainage et mouillage naturels à l'aide de diverses techniques. Les CRE obtenus par drainage et mouillage sont différents en raison des effets d'hystérésis qui sont représentés par une différence considérable en termes de θ pour une succion donnée. Les effets de l'hystérésis sont expliqués par différents auteurs dans la littérature (Maqsoud et al., 2012; Mualem, 2009).

Un certain nombre de techniques ont été développées pour évaluer la CRE en laboratoire. Le principe général des techniques est de mesurer la succion appliquée à l'échantillon (la succion est augmentée une fois l'équilibre est atteint), tandis que la teneur en eau gravimétrique ou volumique

est calculée ou mesurée (ASTM, 2016; Aubertin et al., 1995; Chapuis et al., 2007; Delage et al., 2011).

La courbe de rétention d'eau peut être produite au laboratoire à partir de deux types d'essais : à succion constante ou à teneur en eau constante. Dans le premier cas, on impose une succion constante et l'on suit l'évolution de sa teneur en eau; dans le deuxième cas, on fixe la teneur en eau et on mesure la succion obtenue à l'équilibre. Parmi les méthodes les plus utilisées, on retrouve : essai en cellule de pression, essais en colonne, essai de contrôle osmotique, essai de contrôle de succion par la phase vapeur, mesure à l'aide de tensiomètre jet fil, mesure psychométrique de la succion et la méthode du papier filtre.

2.2.2.3 Modèles descriptifs de la CRE

Différents modèles descriptifs ont été proposés pour décrire la courbe de rétention d'eau. Parmi lesquels on trouve les modèles de Gardner (1958), Brooks et Corey (1964), van Genuchten (1980), Fredlund et Xing (1994), Omuto (2009) et Campbell (1974). Une brève description des modèles les plus utilisés est présentée dans les sections suivantes :

• Modèle de Gardner (1958)

$$\theta = \theta_r + \frac{\theta_s - \theta_r}{1 + a\psi^{n_G}} \tag{2.13}$$

où θ est la teneur volumique en eau, θ_s est la teneur en eau volumique à saturation dans les sols qui ne sont pas modifiables par succion croissante, θ_r est la teneur en eau volumique résiduelle, a est un paramètre lié à l'inverse de l'AEV du sol, et n_G est un paramètre lié à la distribution de la taille des pores du sol.

• Brooks et Corey (1964)

$$\theta = \theta_s pour \psi \le \psi_a et \theta = \theta_r + (\theta_s - \theta_r) \left(\frac{\psi_a}{\psi}\right)^{\lambda} por \psi > \psi_a$$
 (2.14)

où ψ_a est un paramètre lié à l'AEV du sol et λ est un indice de taille des pores qui est lié à la distribution de la taille des pores du sol.

• van Genuchten (1980)

23

$$\theta = \theta_r + \frac{(\theta_s - \theta_r)}{[1 + (\alpha \psi)^{n_v}]^{m_v}}$$
(2.15)

où α est un paramètre de modèle qui est généralement estimé comme l'inverse de l'AEV, ψ est la succion matricielle, nv est un paramètre d'ajustement du modèle (sans dimension), et mv est un paramètre d'ajustement du modèle (sans dimension), il est déterminé grâce aux relations suivantes :

$$m = 1 - 1/n$$
 ou $m = 1 - 2/n$

Les modèles de Gardner, Brooks et Corey, et van Genuchten sont parfois exprimés en termes de teneur en eau volumique réduite (θ_e) avec:

$$\theta_e = \frac{\theta - \theta_r}{\theta_s - \theta_r} \tag{2.16}$$

• Fredlund et Xing (1994)

$$\theta = \left[1 - \frac{\ln\left(1 + \frac{\psi}{\psi_r}\right)}{\ln\left(1 + \frac{10^6}{\psi_r}\right)}\right] \times \left[\frac{\theta_s}{\left\{\ln\left[e + \left(\frac{\psi}{a}\right)^n\right]\right\}^m}\right]$$
(2.17)

Où ψ_r est la succion résiduelle, *a* est un paramètre d'ajustement lié à l'AEV, *n* est un paramètre d'ajustement lié à la pente de la CRE, m est un paramètre d'ajustement lié à θ_r , et *e* est le nombre Euler.

$$\theta(h) = \theta_r + \theta_1 e^{-\alpha_1 h} + \theta_2 e^{-\alpha_2 h}$$
(2.18)

 θ_1 représente la différence entre la teneur en eau volumique saturée (θ_{s1}) et la teneur en eau volumique résiduel (θ_{r1}) dans l'espace poreux structurel, illustre la capacité de rétention d'eau dans les macropores formés par l'agencement physique des particules du sol.

 θ_2 représente la différence entre l'humidité saturée (θ_s) et le teneur en eau volumique résiduel (θ_{r2}) dans l'espace poreux textural, reflète la rétention d'eau dans les micropores déterminés par la texture du sol, comme la taille des particules de sable, de silt et d'argile.

 α_1 et α_2 représentent l'inverse du potentiel d'entrée d'air dans l'espace poreux structurel (macropores) et textural (micropores) du sol.

 θ_r est la somme des teneurs en eau volumiques résiduelles dans l'espace poreux structurel (θ_{r1}) et espace poreux textural (θ_{r2}).

• Campbell (1974)

$$\theta(h) = \theta_s(\alpha h)^{\lambda} \tag{2.19}$$

Où θ_s est la teneur en eau volumique saturée, α est l'inverse de la pression d'entrée de l'air, λ est un paramètre ou un indice pour la distribution de la taille des pores.

2.2.2.4 Modèles prédictifs de la CRE

Il est possible d'estimer la CRE à partir des propriétés physiques des matériaux, telles que la taille des particules et la porosité. Ces modèles prédictifs sont habituellement basés sur l'analyse de la distribution granulométrique qui a une relation directe avec la taille des pores. Cette dernière est aussi reliée à la teneur en eau et à la succion (Mbonimpa et al., 2003). Le modèle communément utilisé dans la littérature est celui de Kovács Modifié (MK) (Aubertin et al., 1998; Mbonimpa et al., 2003).

• Modèle de Kovács modifié (MK).

Ce modèle MK, considère que l'eau est retenue dans les matériaux granulaires par des forces de capillarité (Sc) et des forces d'adhésion (Sa). Le degré de saturation des matériaux est donné par la relation suivante :

$$S_r = \frac{\theta}{n} = 1 - \langle 1 - S_a \rangle (1 - S_c)$$
 (2.20)

Où S_r est le degré de saturation, *n* la porosité, S_c est le degré de saturation dû à la capillarité, et S_a le degré de saturation dû à l'adhésion.

La saturation capillaire est donnée par la relation suivante :

$$S_c = 1 - \left[(h_{co}/\psi)^2 + 1 \right]^m \exp(-m \left(h_{co}/\psi \right)^2)$$
(2.21)

Où h_{co} est la remontée capillaire équivalente, *m* le coefficient de la distribution de taille des pores (m $\approx 1/C_U$ pour les matériaux granulaires), C_U est le coefficient d'uniformité.

Pour les matériaux granulaires, la valeur de la hauteur capillaire équivalente h_{co} est définie par l'équation suivante :

$$h_{co} = \frac{0.75 * \cos\beta_w}{eD_{10}[1.17 * \log(C_u) + 1]}$$
(2.22)

Où β_w est l'angle *de contact entre l'eau et la surface des* particules solides ($\beta_w \approx 0$ en drainage), et, *e* l'indice des vides.

La saturation due à l'adhésion S_a , est le résultat des forces d'attraction électrostatiques entre la surface des grains et les molécules bipolaires de l'eau. Dans le cas des succions élevées et des conditions non saturées, ces forces conduisent à la formation des pellicules d'eau autour des grains de sol. La saturation d'adhésion est décrite par l'équation suivante :

$$S_a = a_c \left(1 - \frac{\ln(1 + \psi/\psi_r)}{\ln(1 + \psi_o/\psi_r)} \right) \frac{(h_{co}/\psi_n)^{2/3}}{e^{1/3} (\psi/\psi_n)^{1/6}}$$
(2.23)

Où a_c est le coefficient d'adhésion ($a_c = 0,01$ pour les matériaux granulaires, pour des succions exprimées en cm), ψ_n est le paramètre de normalisation ($\psi_n = 1$ cm ou $\psi_n = 10^{-3}$ atm selon les unités utilisées pour exprimer ψ), et ψ_r est la succion pour atteindre la teneur en eau résiduelle.

$$\psi_r = 0.86 \, h_{co}^{1.2} \tag{2.24}$$

Le modèle MK, qui a d'abord été élaboré pour les matériaux non plastiques, a été élargi pour les matériaux non compacts cohérents, les matériaux déformables pour lesquels le rapport de vide dépend de la succion réelle (Mbonimpa et al., 2003) et ensuite les effets d'hystérésis ont été considérés (Maqsoud et al., 2012).

2.2.3 Fonction de perméabilité

La fonction de perméabilité, aussi appelée courbe de conductivité hydraulique non saturée, est notée $k_u(\psi)$ décrit la capacité d'un sol à transporter ou à conduire l'eau dans des conditions non saturées. Elle décrit la variation de la conductivité hydraulique en fonction de la succion, et généralement elle est estimée à partir de la CRE.

La conductivité hydraulique peut être obtenue en laboratoire au moyen des essais de perméabilité en cellule à parois rigides ou dans une cellule triaxiale. Il est fréquent d'utiliser des modèles qui permettent de prédire la courbe de conductivité hydraulique non saturée à partir de la conductivité hydraulique saturée et de la CRE. La fonction de perméabilité peut être estimée par différents modèles statistiques, les plus utilisés sont ceux de Childs et Collis-George (1950), Burdine (1953), Mualem (1976) et Fredlund et Xing (1994). La différence entre les modèles statistiques existants se situe dans l'interprétation de la configuration géométrique du pore élémentaire et dans l'évaluation de la contribution de cette configuration dans la perméabilité totale. Les quatre modèles s'écrivent, sous la forme d'intégrales, comme suit :

• Childs et Collis-George (1950)

$$\psi_r = 0.86 \ h_{co}^{1.2} \tag{2.25}$$

Avec, θ_e teneur en eau volumique réduite,

 ξ est un paramètre représentant l'interconnectivité des pores, ξ égal à 0 selon Childs et Collis-George (1950), $\xi = 4/3$ selon Millington et Quirk (1961), $\xi = 1$ selon Kunze et al.(1968).

 γ est une variable d'intégration (associée à la teneur en eau).

• Burdine (1953)

$$k_r = \frac{k_u(\theta_e)}{k_{sat}} = \theta_e^{\xi} \quad \frac{\int_0^{\theta_e} y^{-2}(\gamma) d\gamma}{\int_0^1 y^{-2}(\gamma) d\gamma}$$
(2.26)

Où ξ est le paramètre de connectivité des pores qui tient compte de la présence de chemins d'écoulement tortueux pour ce modèle $\xi = 2$.

• Mualem (1976)

$$k_r = \frac{k_u(\theta_e)}{k_{sat}} = \theta_e^{\xi} \left[\frac{\int_0^{\theta_r} y^{-1}(\gamma) d\gamma}{\int_0^1 y^{-1}(\gamma) d\gamma} \right]^2$$
(2.27)

Où, ξ est le paramètre de connectivité des pores qui tient compte de la présence de chemins d'écoulement tortueux pour ce modèle $\xi = 0.5$.

• Fredlund et Xing (1994)

Pour Fredlund et Xing (1994), le terme θ_e^{ξ} des modèles précédents est un facteur de correction visant à tenir compte de la tortuosité du milieu poreux, qui par ce modèle est égal à 0 qui annule ce paramètre (Bussière, 1999).

$$k_r = \frac{k_u(y)}{k_{sat}} = \frac{\int_y^{y_0} \frac{\theta(v) - \theta(y)}{v^2} \theta'(v) dv}{\int_{y_a}^{y_0} \frac{\theta(v) - \theta_s}{v^2} \theta'(v) dv}$$
(2.28)

Avec,

v est une variable fictive associée à la succion,

 y_a : succion correspondant à la teneur initiale en eau saturée,

 y_0 : succion correspondant à un séchage complet,

 θ' : dérivé de la fonction de la teneur en eau volumique.

L'équation de Mualem (équation 2.27) combinée avec l'équation de van Genuchten (équation 2.16) présentent les solutions analytiques les plus simples en termes de teneur en eau et de succion.

$$k_r(\theta_e) = \theta_e^{\xi} \left[1 - \left(1 - \theta_e^{1/m_v} \right)^{m_v} \right]^2$$
(2.29)

$$k_r(\psi) = \frac{\{1 - (\alpha\psi)^{m_v n_v} + [1 + (\alpha\psi)^{n_v}]^{-m_v}\}^2}{[1 + (\alpha\psi)^{n_v}]^{-m_v\xi}}$$
(2.30)

Où α est un paramètre de modèle qui est généralement estimé comme l'inverse de l'AEV, ψ est la succion matricielle, n_v est un paramètre d'ajustement du modèle et m = 1 - 1/n ou m = 1-2/n.

L'écoulement de l'eau à travers les matériaux de différentes nature peut engendrer des problèmes de stabilité interne. Ces aspects sont présentés dans les sections suivantes.

2.3 Stabilité interne des matériaux

La stabilité interne désigne la capacité de la fraction grossière d'un sol à prévenir la perte de la fraction fine due à l'infiltration. Pour un sol instable, une fois les particules fines sont enlevées, la perméabilité du sol augmente localement. Cela pourrait entraîner une réduction de la résistance au cisaillement et des modifications au niveau des conditions hydrauliques. En effet, la stabilité interne des sols est l'un des facteurs les plus importants de l'espérance de vie globale des barrages et des digues. Certaines ruptures de barrages sont associées à l'instabilité interne des sols (Bonelli, 2012; Chang et Zhang, 2011).

2.3.1 Mécanismes d'érosion interne

Sur la base du processus dans lequel les particules érodées sont transportées d'un barrage ou de sa fondation, quatre types d'érosion, présentés à la Figure 2.5 ont été proposés : la suffusion, l'érosion de contact entre deux sols, l'érosion régressive et l'érosion de conduit par écoulement localisé.



Figure 2.5 Les quatre types d'érosion interne (tiré de Hama, 2016)

Les quatre types d'érosion sont présentés ci-dessous.

2.3.1.1 Suffusion

La suffusion est un phénomène où les particules fines de sol se détachent et se déplacent à travers les pores de la structure granulaire, entraînées par le flux d'eau. Ce processus indique souvent une "instabilité granulométrique interne" du sol, où il est prédisposé à la suffusion. Selon Bonelli (2012) et Hama (2016), trois critères essentiels doivent être satisfaits pour que la suffusion se produise :

L'écoulement de l'eau doit avoir une intensité capable de détacher les particules du sol et de les transporter.

Les vides au sein de la matrice granulaire ne doivent pas être complétement comblés par les particules, permettant ainsi un flux d'eau significatif. Il est également nécessaire que les grains les plus larges créent une structure de contact, formant ainsi une matrice.

Les particules en mouvement doivent être suffisamment petites pour passer à travers les espaces étroits entre les grains plus larges de la matrice, appelés constrictions.

Cette interaction complexe entre la vitesse de l'eau, la structure du sol et la taille des particules souligne l'importance de comprendre la dynamique interne du sol pour anticiper et gérer les risques de suffusion.

Bien que la suffusion puisse potentiellement affecter divers types de sols, les recherches se sont principalement concentrées sur les sols granulaires non cohésifs. Ce phénomène complexe se confond souvent avec la filtration et il est marqué par l'hétérogénéité intrinsèque des matériaux concernés. La suffusion est un phénomène très difficile à caractériser expérimentalement.

Il a été observé que, malgré une augmentation globale de la perméabilité, le phénomène de suffusion peut provoquer le colmatage de zones spécifiques, entravant de ce fait le flux d'eau. Cette observation, mise en évidence par Bonelli (2012, 2013) ainsi que par Hama (2016), révèle la complexité inhérente à la compréhension et à la prédiction de la dynamique de la suffusion au sein des sols granulaires. Cette dualité entre l'augmentation de la perméabilité d'une part, et le colmatage localisé d'autre part, souligne les défis associés à l'étude de ce phénomène.

2.3.1.2 Érosion de contact

L'érosion de contact, se manifeste à l'interface d'un sol fin et d'un sol grossier, et implique le déplacement des particules fines vers les pores de la matrice granulaire du sol grossier, sous l'influence du flux d'eau interne de ce dernier. Pour que ce type d'érosion se produise, deux conditions essentielles doivent être remplies : premièrement, la vitesse de l'écoulement au sein du sol grossier doit être assez élevée pour entraîner le détachement et la migration des particules fines; deuxièmement, les dimensions des particules fines doivent être inférieurs que celles des espaces vides entre les grains de la matrice du sol grossier, permettant ainsi leur déplacement. Ce phénomène, susceptible de toucher divers types de sols, évolue lentement mais peut avoir de multiples répercussions, étant fortement influencé par les conditions environnementales externes (Hama, 2016; Bonelli, 2012).

2.3.1.3 Érosion régressive

L'érosion régressive se manifeste à l'interface d'un sol avec « chaîne » en train de se former, qui peut se situer à l'intérieur du sol, sous une couche rigide ou être exposée à l'air libre. Ce phénomène

est induit par le mouvement des particules de sol, emportées par l'eau s'écoulant hors du sol. Se caractérise par la formation et l'évolution d'un conduit « chaîne », se développant à contre-courant de l'écoulement de l'eau. La condition nécessaire pour que l'érosion régressive se produise réside dans la nécessité d'une vitesse d'écoulement sortant du sol assez élevé pour arracher et déplacer les particules de sol. Ce type d'érosion est spécifique aux sols granulaires non cohésifs et ne se produit pas dans les sols à faible perméabilité. L'érosion régressive est également influencée par les conditions environnementales externes, qui peuvent soit accélérer soit interrompre son évolution (Hama, 2016; Bonelli, 2012).

2.3.1.4 Érosion de conduit

L'érosion de conduit se manifeste à l'interface entre un sol et une « chaîne », intégrée au sein même du sol. Ce phénomène caractérisé par le déplacement des particules de sol, entraînées par un flux d'eau souvent turbulent circulant à travers le conduit et de fait le diamètre du conduit s'accroître progressivement. Le développement de ce type d'érosion est conditionné par deux facteurs primordiaux : la vitesse de l'eau au sein du conduit doit être suffisamment élevée pour détacher et déplacer les particules de sol et le conduit doit assurer une liaison entre les zones en amont et en aval.

Il est important de noter que l'érosion de conduit ne se produit pas dans les sols sans cohésion. Ce phénomène est également caractérisé par une cinétique extrêmement variable, qui a tendance à s'intensifier de façon catastrophique (Hama, 2016; Bonelli, 2012).

Pendant que l'érosion de conduit se focalise sur l'agrandissement d'un canal existant en utilisant un flux d'eau concentré, l'érosion régressive, quant à elle, entraîne le recul ou la progression d'un front érosif à contre-courant du flux d'eau, se produisant souvent à l'interface entre différents types de sol.

2.3.2 Conditions d'influence et facteurs d'initiation d'érosion interne

La stabilité interne d'un sol est déterminée par une interaction de conditions géométriques, hydrauliques et mécaniques, soulignant la complexité et la diversité des mécanismes d'érosion. Ces derniers sont intimement liés à la nature des matériaux constitutifs du sol ainsi qu'aux dynamiques de l'écoulement de l'eau. D'un point de vue géométrique, l'attention est portée sur les caractéristiques physiques du sol, telles que la distribution de la taille des grains et la densité relative, qui déterminent la capacité des espaces interstitiels à faciliter le passage des particules fines. La distribution granulométrique, en particulier, est essentielle pour évaluer si les pores du sol sont suffisamment larges pour permettre la migration des particules. Sous l'angle hydraulique, les facteurs tels que le gradient hydraulique, ainsi que la vitesse et la direction de l'écoulement, sont déterminants. Ils doivent fournir l'énergie nécessaire à la migration des particules fines. Ces éléments sont souvent évalués à travers des paramètres tels que le gradient hydraulique critique et la vitesse d'écoulement critique, qui quantifient la force de l'eau nécessaire pour entraîner les particules. Enfin, les conditions mécaniques, se rapportant au degré de compactage et à la cohésion du sol, influencent également sa stabilité interne. Un sol bien compacté et cohésif présente une résistance accrue contre l'érosion, contrastant avec les sols moins compactés et non cohésifs qui sont plus vulnérables (Hama, 2016, Bonelli, 2012; Fell et Fry, 2007).

De son côté, Wan et Fell (2008) ont identifié trois conditions spécifiques pour l'initiation de l'érosion dans un dépôt de sol, mettant en avant l'érosion interne qui est principalement conditionnée par les propriétés intrinsèques du sol. Une condition initiale est la présence d'une structure bimodale du sol, caractérisée par un assemblage de particules grossières formant un réseau porteur des charges mécaniques, tandis que les particules fines, logées dans les interstices de ce réseau, sont susceptibles d'être emportées par le flux d'eau. Cette particularité structurelle permet de classifier les matériaux selon leur vulnérabilité à l'érosion ou à la suffusion, en fonction de leur composition.

En outre, il est nécessaire que les dimensions des pores et des passages créés par les particules grossières soient assez grandes pour permettre le passage des particules fines, susceptibles de se détacher sous l'influence de l'écoulement hydraulique. Cette dimension des espaces poreux est cruciale pour faciliter le mouvement des particules fines à l'intérieur du sol. Finalement, la nécessité d'une vitesse d'écoulement spécifique, capable de mobiliser et de transporter les particules fines à travers la structure poreuse dominée par les particules grossières. La dynamique de l'eau doit donc atteindre un seuil d'énergie suffisant pour induire le processus érosif, mettant en lumière l'importance de l'intensité et de la direction du flux d'eau dans l'évaluation de la stabilité interne du sol.

2.3.3 Prédiction de l'instabilité interne

La prédiction de l'instabilité interne peut être évaluée principalement en utilisant les diamètres caractéristiques et la forme des courbes granulométriques des matériaux étudiés. Cette démarche permet de comprendre comment les propriétés physiques et la distribution des particules au sein des sols influencent leur comportement et leur résistance face aux processus érosifs.

Dans ce qui suit, on présente les différents critères qui peuvent être utilisés pour la prédiction de l'instabilité interne.

• Critère de Terzaghi (1939)

Terzaghi propose un premier critère de rétention visant à évaluer la stabilité d'un filtre granulaire. Il a établi une condition de stabilité en définissant un coefficient de rétention de la manière suivante :

$$\frac{D_{15}}{d_{85}} < 4 \tag{2.31}$$

Où,

 D_{15} est le diamètre à 15% du passant des particules du matériau grossier d₈₅ le diamètre à 85% du passant des particules du sol fin.

De cette façon, le sol est stable lorsque le rapport est inférieur à 4.

• Istomina (1957)

Istomina a introduit un critère de stabilité interne fondé sur le coefficient d'uniformité (C_u) du sol. Ce critère utilise le C_u comme un indicateur potentiel de la stabilité interne. Il est calculé à partir du rapport (C_u = D₆₀/D₁₀) entre le diamètre D₆₀ (diamètre des particules à 60 % du passant), et le D₁₀ (diamètre des particules à 10 % du passant) d'un sol. Ainsi, le C_u fournit une indication sur la possibilité des particules fines de migrer à travers les espaces laissés par les particules plus grossières. D'après Istomina (1957), un coefficient d'uniformité inférieur à 10 signale une stabilité interne du sol, tandis qu'un coefficient supérieur à 20 pourrait indiquer une tendance à l'instabilité à l'intérieur du sol, comme on peut le constater dans la **Erreur ! Source du renvoi introuvable.**.



Figure 2.6 Évaluation du critère de Istomina, basé sur 131 donnes (tiré de Bonelli, 2012).

• Kezdi (1969)

En 1969, Kezdi a enrichi l'approche de Terzaghi (1939) en introduisant un critère géométrique. Cette méthode repose sur l'analyse détaillée de la courbe granulométrique (S), qu'il divise en deux segments distincts : le premier, S₂, regroupe les particules fines, et le second, S₁, les particules plus grossières. Le point de séparation entre ces deux segments est défini par un diamètre D_n , sélectionné de manière arbitraire sur la courbe granulométrique.

Kezdi (1969) propose d'examiner l'ensemble de la courbe granulométrique afin d'évaluer la capacité des particules grossières à retenir les particules fines. La stabilité d'un matériau est affirmée si, pour chaque diamètre Dn considéré, le rapport des diamètres correspondant à 15% de passant en masse pour les particules grossières (D_{15}) et à 85% de passant en masse pour les particules fines (D_{85}) respecte la condition de Terzaghi (1939) pour la rétention entre deux sols à granulométrie uniforme adjacents, soit $D_{15}/d_{85} < 4$. Cette approche permet une évaluation plus complète de la stabilité interne des sols (voir 2.7).



Figure 2.7 Critère de Kezdi (1979) (tiré de Bonelli, 2012).

• Critère de De Mello (1975)

De Mello (1975) propose également de diviser la courbe granulométrique en deux parties : une pour les éléments fins et une autre pour les éléments grossiers, en choisissant le point de discontinuité comme point de division (voir Figure 2.8), contrairement à Kezdi (1969) qui optait pour un choix arbitraire. Il a ensuite appliqué le critère de Terzaghi (1939) en adoptant un facteur de rétention de 5 pour évaluer la stabilité interne.



Figure 2.8 Critère de De Mello (1975) (tiré de Hama, 2016)

• Sherard (1979)

Sherard (1979) se base sur l'observation de l'apparition de fissures dans les noyaux des barrages construits avec des sols fins largement gradués et il a constaté que les fissures qui se formaient sont souvent à l'origine de fuites concentrées ou phénomènes de renard. Il a noté que de tels matériaux, fréquemment d'origine glaciaire et se situant dans le fuseau granulométrique (F) (voir **Erreur ! Source du renvoi introuvable.**9), sont présents dans plusieurs barrages à l'échelle mondiale et que ces incidents étaient associés à leur instabilité interne. Ces sols, caractérisés par des granulométries fines à ayant une faible plasticité et leurs courbes granulométriques sont presque linéaires ou légèrement courbées, pourraient être, selon lui, évalués pour leur instabilité interne en utilisant le critère de De Mello (1975).

Sherard (1975) propose alors des ratios de rétention D_{15}/d_{85} de 5 à 20 pour identifier les matériaux instables, et de 2 à 4 pour ceux considérés comme stables, sans toutefois restreindre l'application du ratio de 5 uniquement aux matériaux discontinus, contrairement à De Mello (1975).



Figure 2.9 Fuseau granulométrique de matériaux instables selon Sherard (1979) (tiré de Hama, 2016).

Dans des travaux postérieurs de Sherard et Dunnigan (1986) ont proposé l'évaluation de la stabilité interne à l'aide du coefficient d'uniformité (Cu); ainsi un Cu inférieur à 10 indique généralement une stabilité, un Cu entre 10 et 20 requiert une courbe granulométrique sans changement abrupte de pente pour être considéré stable, et un Cu entre 20 et 75 suggère que la stabilité dépend de la régularité de la granulométrie, sans des variations brusques de la pente ni des parties fines prolongées.

• Le critère de Luboćkov (1969)

Lubočkov (1969) a proposé une méthode analytique et graphique, fondée sur des essais de laboratoire pour examiner l'instabilité interne des sols et identifier les distributions granulométriques susceptibles à la suffusion. Il a déterminé que les courbes granulométriques positionnées entre certaines limites spécifiques peuvent être jugées géométriquement stables face à la suffusion. Notamment, la courbe de Fuller, reconnue pour son application dans la composition des granulats pour le béton, se situe parmi ces limites, représentant ainsi un modèle de stabilité. Il convient de noter que la courbe de Fuller (voir Figure 2.10) est une courbe théorique idéale utilisée pour déterminer la composition optimale des granulats dans le béton, en assurant une compacité maximale et minimisant les vides. Cette courbe illustre la distribution idéale des différentes tailles de granulats pour obtenir un mélange dense et stable, et sa présence au sein des limites définies par Lubočkov souligne l'importance de la distribution granulométrique dans la stabilité des matériaux.

Sur la base de ces observations, Luboćkov a formulé que la courbe de gradation (voir Figure 2.10) d'un sol résistant à la suffusion peut être décrite par une relation particulière entre la taille de particule maximale (d_{max}) et une taille de particule arbitraire (d).



Figure 2.10 Granulométries de matériaux non susceptibles à la suffusion selon Luboćkov (1969) (tiré de Ahlinhan et al., 2016).

Plus tard, Kenney et Lau (1985), en se basant dans la méthode de Luboćkov, ont établi que la limite inferieur indiquant la variation d'un sol moyennement dense à dense (sol stable à la suffusion), peut être exprimée comme suit :

$$F = 0.6 \left(D/D_{60} \right)^{3/5} < 4 \tag{2.32}$$

Où, D₆₀ est la taille des particules pour 60% du passant, D est une taille arbitraire de particules entre D₀ et D₁₀₀, et F est le pourcentage de masse des particules inférieures à D.

Postérieurement, ils ont modifié cette équation, mettant en considération la fraction de masse H entre une taille de particule D et 4D. Cet intervalle découle de la constatation que la dimension des étranglements dans un réseau de vides d'un filtre est approximativement un quart de celle des particules du filtre, permettant ainsi aux particules de taille D de traverser les étranglements formés par des particules de taille 4D ou plus.

Afin de prévenir le passage de ces particules à travers les étranglements, il serait nécessaire de les obstruer avec des particules plus grandes que D. La fraction de masse H, représentant la proportion de particules entre les tailles D et 4D, fournit une indication sur le volume de particules dans le matériau du sol qui pourrait former des étranglements assez petits pour empêcher le passage de particules de taille D. Les résultats expérimentaux obtenus par Kenney et Lau (1985) ont validé cette hypothèse, les amenant à suggérer la conversion de la courbe de distribution granulométrique en un diagramme F-H, où F représente le pourcentage de masse de grains de diamètre inférieur à D et H le pourcentage de masse de grains de diamètre compris entre D et 4D (voir Figure 2.10). Pour les sols à granulométrie large, une portion $F \le 0,20$ de la distribution doit être examinée, tandis que pour les sols à granulométrie étroite, une portion $F \le 0,30$ est requise. Kenney et Lau (1985) ont ainsi proposé un critère de stabilité interne géométrique H/F $\ge 1,3$, bien que des travaux ultérieurs aient recommandé une exigence moins conservatrice de H/F $\ge 1,0$.



Figure 2.11 Critère géométrique pour la stabilité interne selon Kenney et Lau (1985) (tiré de Ahlinhan et al., 2016).

Critère de Kovács (1981)

Kovacs (1981) a proposé un critère géométrique pour la stabilité interne s'appuyant sur le modèle des tubes capillaires. Ce modèle établit une analogie hydraulique entre le réseau des canaux poreux et les tubes capillaires, en considérant que les conduits des canaux poreux sont parallèles à la direction de l'infiltration, comme illustré dans la Figure 2.12. Dans cette figure, d0 représente le diamètre moyen des pores de la fraction grossière (tubes capillaires), d_1 et d_2 leurs valeurs minimales et maximales.



Figure 2.12 Modèle de tubes capillaires selon Kovács (1981) (tiré de Ahlinhan et al., 2016).

Avant de détailler ce modèle, il convient de mentionner un critère géométrique fondamental stipulant que pour assurer la stabilité interne des sols granulaires, le diamètre des pores, noté d_p , doit être inférieur au diamètre du plus petit grain, noté d_{min} , soit (équation 2.33),

$$d_p < d_{min} \tag{2.33}$$

Le critère de Kovacs est résumé dans les équations 2.34 et 2.35 qui indiquent que le rapport entre deux diamètres de grains arbitraires d'une courbe de distribution granulométrique, par exemple d_h/d_{min} , doit être inférieur à une valeur dépendant de la porosité du sol en question.

$$d_1 < d_{min} \to 2,7 * \frac{n}{1-n} * \frac{d_h}{\alpha} < d_{min}$$
 (2.34)

$$d_0 < d_{min} \to 4,0 * \frac{n}{1-n} * \frac{d_h}{\alpha} < d_{min}$$
 (2.35)

Où, *n* représente la porosité, d_h le diamètre effectif des grains, α le facteur de forme et d_0 le diamètre moyen des tubes capillaires.

• Approche de Lafleur et al. (1989, 1993)

Lafleur et al. (1989, 1993), ont étudié l'autofiltration des matériaux peu plastiques présentant une distribution granulométrique étendue. Ils ont postulé que l'influence des particules fines dans le

stabilité interne d'un filtre granulaire est conditionnée par leur proportion tandis que la présence de particules grossières renforce sa stabilité. Ils ont aussi étudié la stabilité du matériau de la base, en mettant en évidence qu'une base instable peut entraîner la migration des particules fines à travers les ouvertures du filtre, malgré la stabilité du filtre lui-même. En effet, la taille des ouvertures du filtre joue un rôle crucial : de grandes ouvertures peuvent favoriser la perte de fines, tandis que des ouvertures étroites peuvent provoquer leur accumulation et le colmatage du filtre, induisant potentiellement des surpressions interstitielles et un risque de rupture.

Lafleur et al. (1989) ont mesuré le facteur de rétention permettant d'observer des phénomènes d'érosion régressive, d'autofiltration ou de colmatage à l'interface base-filtre au moyen des essais d'infiltration sur trois échantillons. L'analyse des données a permis de corréler la stabilité interne des matériaux avec la configuration de leur courbe granulométrique, illustrée dans la Figure 2.13. De cette façon, ils ont constaté que les courbes granulométriques linéaires (courbe 1), ou celles linéaires dans leur fraction fine (courbe 2), montrent une condition stable. D'autre part, les matériaux présentant une granulométrie discontinue (courbe 3) exhibent une tendance marquée vers l'instabilité (illustrée par la courbe 4), caractérisant généralement ces matériaux comme instables.



Figure 2.13 Approche conceptuelle de Lafleur et al. (1989) (tiré de Bonelli, 2012)

• Critère de Sun (1989)

Sun (1989) a utilisé 16 échantillons cohésifs, composés de mélanges de sable, d'argile et de silt. Ces échantillons ont été exposés à un flux ascendant sous un gradient hydraulique de 20 pour évaluer leur réaction face à l'instabilité interne. À la différence des autres chercheurs Sun a utilisé des matériaux cohésifs au lieu des mélanges granulaires qui se composent principalement de sable et de gravier.

Dans son analyse, il divise la courbe granulométrique en deux parties distinctes : une fraction fine et une fraction grossière. Cette segmentation est effectuée à des points spécifiques arbitraires Di. Pour chaque point Di, il définit une taille de constriction DCi, égal à 0.25Di, et un diamètre caractéristique D_{50i} représentant le D_{50} de la fraction fine. Le critère clé de Sun repose sur le diamètre de référence D^*_c , qui représente la plus grande taille d'une particule qui peut être transportée. Ce diamètre est déterminé au point *i* où le rapport D_{Ci}/D_{50i} atteint son maximum. F^*_c indique le pourcentage de passants associé à D^*_c .

La distinction entre les sols stables et instables est alors établie en utilisant les paramètres : D^*_{ci}/d_{50i} et F^*_{c} , comme l'illustre la Figure 2.14. Sun souligne que cette limite, initialement définie pour un gradient hydraulique de 20, peut varier en fonction du gradient hydraulique appliqué, suggérant une inclinaison moins prononcée pour des gradients hydrauliques plus faibles que 20 (Bonelli, 2012; Hama, 2016).



Figure 2.14 Évaluation de la stabilité interne des sols Sun (1989) (tiré de Hama, 2016).

Critère de Chapuis (1992)

Dans cette approche, le point de division de la courbe de distribution granulométrique en fractions fine et grossière est désigné par le terme I, qui dénote la séparation entre les deux types de particules

qui composent le matériau étudié. À partir de ce point I, la courbe est analysée pour déterminer la pente sécante sJK entre deux points spécifiques, J et K, qui reflètent respectivement les caractéristiques des fractions fine et grossière du sol (voir Figure 2.15).



Figure 2.15 Courbe granulométrique montrant la détermination du pourcentage de masse d85b et d15F (tiré de Ahlinhan et al., 2016).

Le pourcentage massique des particules plus petites que la taille d_I est note y_I. Dans la portion fine, l'abscisse du point J est $x_J = \log d_{85b}$ et son pourcentage massique est $y_J = 0,85$ y_I. Dans la portion grossière, l'abscisse du point K est $x_K = \log d_{15F}$ et son pourcentage massique est défini par $y_K = 15\%*(100\% - y_I) + y_I = 85\%*y_I + 15\%$.

La pente sécante s_{JK} entre les points J et K est exprimée par la formule suivante : $s_{JK} = (y_K - y_J)/(x_K - x_J)$. Cette pente sécante est ensuite comparée à un seuil pour évaluer la stabilité interne du sol, selon les critères unifiés de Kezdi(1969) et Kenney et Lau (1985), réinterprétés par Chapuis (1992). Néanmoins, Chapuis (1992) remarque que ce critère doit être appliquée avec discernement compte tenu des nombreuses variables qui peuvent influencer la stabilité interne d'un sol, telles que les conditions de préparation des échantillons et les forces perturbatrices externes.

D'autre part, en analysant des matériaux granulaires utilisés dans les couches supérieures des fondations routières, Chapuis (1996) a démontré que certains de ces matériaux ne satisfont pas au critère de mobilité des particules au sein de leur structure solide. Il en conclut que le respect du

critère de rétention du filtre pourrait être insuffisant pour assurer la protection de la structure de la chaussée si les matériaux constituant la fondation ne présentent pas une stabilité adéquate (Bonelli, 2012; Ahlinhan et al., 2016, Hama, 2016), de façon similaire au comportement décrit par Lafleur et al. (1989).

• Burenkova (1993)

Burenkova (1993) se base sur l'analyse de l'évolution du volume des matériaux reconstitués au laboratoire. Il utilise les diamètres d_{15} , d_{60} et d_{90} , pour définir deux rapports (nommés facteurs conditionnels d'uniformité) pour caractériser l'hétérogénéité des sols examinés.

$$\dot{h} = d_{90}/d_{60} \tag{2.36}$$

$$h'' = d_{90}/d_{15} \tag{2.37}$$

À partir de ces paramètres Burenkova (1993) défini trois zones sur lesquelles établi une distinction entre les sols stables et instables (voir Figure 2.16). Le paramètre *h*' représente la capacité de filtre de matériau testé et le paramètre *h*" représente la pente de la courbe granulométrique de la partie grossière de ce même matériau. Sur la **Erreur ! Source du renvoi introuvable.** la zone II désigne des granulométries stables, alors que les granulométries instables sont représentées par les zones I et III. Finalement, la distribution des granulométries représentées sur la zone IV, sont peu probables.



Figure 2.16 Classification des sols stables et instables (Burenkova, 1993) (tiré de Ahlinhan et al., 2016).
Ainsi, les distributions granulométriques désignées sur la zone II et qui représente une condition stable, peut être limité par l'inégalité suivante :

$$0.76 \log(h'') + 1 < h' < 1.86 \log(h'') + 1$$
(2.38)

D'autre part, Burenkova (1993) propose aussi une méthode pour calculer le diamètre ddv, ce paramètre représente la taille de la plus grande particule qui distingue la fraction grossière formant le squelette du sol et la fraction fine susceptible d'être transportée. La taille de cette particule est déterminée par la relation:

$$0.55(h'')^{-1.5} < \frac{d_{dv}}{d_{100}} < 1.87 (h'')^{-1.5}$$
(2.39)

• Critère de Honjo et al. (1996)

Honjo et al. (1996) ont évalué le potentiel d'instabilité interne des matériaux en mesurant au laboratoire la perte de particules fines sur des matériaux sablonneux dépourvus de sable de taille moyenne. Comme résultat, ils ont observé que la quantité de particules fines perdues lors des essais augmentait avec le ratio de discontinuité D_{15}/d_{85} (voir Terzaghi, 1939).

D'après ses résultats, ces auteurs ont déterminé que l'intervalle de stabilité correspond à des valeurs de D_{15}/d_{85} entre 2,83 et 4, indépendamment de la fraction de particules fines présentes dans les matériaux.

• Critère de Liu (2005) et Mao (1981)

Liu (2005) a proposé des méthodes fondées sur l'analyse de la courbe granulométrique pour déterminer la stabilité interne des sols peu plastiques. Ces méthodes envisagent également la division de la courbe granulométrique en deux segments : l'un composé de particules grossières et l'autre de particules fines. Dans son approche, un sol est jugé stable lorsque les particules fines comblent entièrement les vides au sein du squelette granulaire. La stabilité interne du sol est ainsi évaluée en fonction du pourcentage de la fraction fine $P_f(\%)$, déterminé à partir du point de division (d_f, p_f) de la courbe granulométrique.

Cet auteur s'est inspiré de la méthode proposée par Mao (1981), qui a séparé les courbes granulométriques continues au point d_f en proposant la formule suivante : $d_f = 1.3 \sqrt{d_{85}d_{15}}$, et le critère de stabilité est :

$$P_f < 100 \frac{1}{4(1-n)}$$
, Sol stable (2.40)

$$P_f < 100 \ \frac{1}{4(1-n)}$$
, Sol stable (2.41)

Où *n* est la porosité du sol.

Li (2008) a proposé un critère semi-empirique, inspiré de Kovacs, qui intègre la courbe granulométrique, la forme des grains et la porosité du sol. Ce critère compare la taille des particules à celle des interstices, de façon que si la taille de particules est inférieure à celle des interstices, cela signifie que la particule peut être transportée à travers le réseau poreux. La limite entre un sol stable et instable est ainsi évaluée au moyen du rapport d'étranglement d'_{85}/O_{50} . Où d'_{85} représente le diamètre pour 85% du passant de la fraction fine et O_{50} le diamètre moyen d'un tube capillaire (fraction grossière). Un rapport supérieur à 0,42 signifie que le matériau est stable, tandis qu'un ratio inférieur indique une instabilité (voir Figure 2.17).



Figure 2.17 Limite de stabilité du modèle capillaire (Li, 2008).

• Critère de Andrianatrehina et al. (2012)

Cette méthode, propose la « mesure directe » pour évaluer la stabilité des matériaux granulaires soumis à divers types de sollicitations. Cette mesure directe se fait au moyen des essais triaxiaux consolidés non drainés soumis à des contraintes de confinement de 50, 100 et 200 kPa, ainsi qu'à des vibrations, dans le but d'évaluer la migration des particules fines sous l'effet combiné de ces sollicitations. Pour analyser la répartition des particules fines après incitation, chaque échantillon a été subdivisé en trois sections (inférieure, médiane et supérieure), et des courbes granulométriques sont établies pour chacune d'elles (voir Figure 2.18).



Figure 2.18 Courbes granulométriques avant et après l'essai triaxial de l'échantillon D₁₀ (Andrianatrehina et al., 2012

Afin de déterminer le potentiel d'instabilité des matériaux, le paramètre ΔP (%) qui mesure l'écart entre la courbe supérieure et inférieure a été introduit pour quantifier l'écart entre les courbes granulométriques des sections supérieure et inférieure. Selon cette approche, un matériau est considéré comme stable si ΔP est inférieure à 5%, et instable si ΔP excède 10%.

Pour les boues-scories, on a utilisé les critères de Terzaghi (1939), Istomina (1933), Burenkova (1933), Lubochkov (1969), et Kenney et Lau (1985). Étant donné que ces critères permettent d'utiliser les données disponibles des courbes granulométriques.

2.4 Modélisation physique et simulations numériques

Un modèle est une représentation simplifiée du monde naturel complexe, ce qui signifie qu'un modèle conceptuel d'un système d'eaux souterraines simplifie et résume ce qui est connu sur l'hydrogéologie sous forme de texte écrit, d'organigrammes, de sections transversales, de schémas fonctionnels et de tableaux. Le modèle conceptuel est une expression de l'état passé et actuel des informations de terrain du site, et les connaissances disponibles à partir de sites similaires. Un modèle hydrogéologique plus puissant est celui qui représente quantitativement les charges dans l'espace et le temps dans une représentation simplifiée des conditions hydrogéologiques complexes. De façon générale, les modèles d'eaux souterraines peuvent être divisés en modèles physiques (au laboratoire) et modèles mathématiques (Anderson et al., 2015; Enemark et al., 2019).

2.4.1 Modèles physiques

Les modèles physiques comprennent les réservoirs et les colonnes de laboratoire remplies de matériaux poreux dans lesquels les charges et les débits des eaux souterraines sont mesurés directement. Par exemple, dans les travaux de Darcy (1856), il a mesuré la charge dans des colonnes de sable de différents diamètres et les distances pour montrer que l'écoulement dans les milieux poreux est lié linéairement au gradient hydraulique. Les modèles physiques sont principalement utilisés à l'échelle du laboratoire (Anderson et al., 2015).

Le comportement des systèmes bicouches ou multicouches utilisant les effets de barrière capillaire dans un système d'écoulement unidimensionnel est relativement bien compris et plusieurs travaux ont été réalisés sur ce sujet au cours des dernières années (Aubertin et al., 2002b; Aubertin et al., 2015; Bussière, 1999). Les modèles sont instrumentés à l'aide de plusieurs équipements dont des sondes pour les mesures des teneurs en eau volumiques et des succions ainsi que de simulateur de pluie, situé au-dessus, pour produire différents scénarios de taux de recharge ou de précipitations.

L'effet de la géométrie, l'inclinaison, et la pluviosité sur les CCE ont été étudiés à l'aide de simulations numériques et par des études de modélisation physique au laboratoire et terrain. Cidessous, on cite quelques travaux de recherche réalisés sur la thématique des CCE :

Poaty et al. (2022) ont réalisé des essais d'infiltration qui ont été effectués au laboratoire au moyen d'un modèle physique incliné afin de comprendre les facteurs qui influent sur la performance des CCE. Cette étude a montré que la CCE permet de limiter l'infiltration d'eau vers les stériles réactifs et de les diriger vers le bas de la pente (constituée de stériles non générateurs de DNC). De ce fait, la contamination de l'eau recueillie à la sortie du modèle a été atténuée.

Rossit (2020) a réalisé une étude sur la halde Sud du site Doyon- Westwood, où une couche de déviation composée (de stériles miniers concassés (60 cm d'épaisseur) a été placée par-dessus. Les résultats de cette étude, ont démontré que l'utilisation des stériles miniers tamisés peuvent réduire significativement les volumes de DMA à traiter.

Dubuc (2018) a montré que la CCE installée sur la halde expérimentale de la mine du Lac Tio était en mesure de dévier latéralement une partie de l'eau infiltrée vers le pied de la halde. Cette déviation est toutefois limitée et l'efficacité de la CCE semble diminuer avec l'augmentation de la durée et l'intensité des précipitations.

Ait khouia (2018), a réalisé un modèle physique au laboratoire, similaire à celui qui sera utilisé dans la présente recherche (voir Figure 2.19). Ce modèle est inspiré de celui qui est conçu sur le terrain de la mine Tio dont une halde à stériles expérimentale est couverte d'une couche de sable qui joue le rôle de la CCE. Les essais effectués par Ait khouia (2018), ont montré que l'épaisseur, l'inclinaison et le taux de précipitations sur la couche de sable ont un impact direct sur la performance de la barrière imperméable. En effet, plus la couche est épaisse, plus la déviation latérale est importante. En outre, l'augmentation de l'inclinaison du système a un effet majeur sur la capacité de déviation latérale de la barrière imperméable et l'augmentation de l'intensité des précipitations est le paramètre le plus influant sur la capacité de déviation latérale.



Figure 2.19 Dispositif expérimental avec tous les équipements de mesure et les valves de récupérations des eaux d'infiltration et de ruissellement (Ait khouia, 2018).

Lanoix (2017), a exploré la mise en œuvre d'une gestion intégrée des stériles, notamment par l'installation d'une couche de contrôle des écoulements (CCE) au-dessus de chaque strate de stériles, pour limiter l'infiltration de l'eau. Une halde à stériles expérimentale a été érigée sur le site de la mine du Lac Tio pour tester l'efficacité de cette méthode à grande échelle. L'objectif de ces travaux de recherche était de caractériser les propriétés hydrogéologiques du sable constituant la CCE, en utilisant des essais en laboratoire et sur le terrain, ainsi que des simulations numériques. Des essais d'infiltration à différentes échelles ont été réalisés sur le terrain en utilisant diverses méthodes, confirmant les valeurs de conductivité hydraulique saturée obtenues en laboratoire. Cependant, les analyses numériques inverses ont tendance à fournir des valeurs de conductivité hydraulique saturée légèrement inférieures. Les simulations supplémentaires suggèrent que la CCE peut efficacement retenir l'eau, notamment grâce à un effet de barrière capillaire à l'interface sablestériles.

Kämpf et al. (2003) ont fait des études en laboratoire à grande échelle afin d'identifier et de paramétrer les processus de flux entre la couche de sol mince et épais liés à la barrière capillaire. Les données ont révélé que l'eau est principalement déviée latéralement dans une couche saturée à l'intérieur de la couche de sol mince. Le flux à travers le système s'est avéré assez complexe. À faible taux d'infiltration, de petites quantités d'eau ont été infiltrées uniformément dans le système.

À des débits plus élevés, le modèle de filtration a évolué vers une distribution plus irrégulière en raison de l'apparition d'un flux préférentiel. Les études numériques basées sur les résultats de laboratoire ont montré une sensibilité extrême des performances du système aux fonctions hydrauliques des deux couches.

Bussière (1999) a proposé un modèle physique de taille intermédiaire pour simuler au laboratoire le comportement hydrogéologique de barrière capillaire inclinée (voir Figure 2.20). L'ensemble des résultats obtenus à l'aide de la modélisation physique au laboratoire, combinés à des simulations numériques, ont permis de confirmer que la pente a un effet significatif sur le comportement hydrique de la barrière capillaire inclinée. Cet effet se traduit par l'augmentation de la succion dans le haut de la pente qui se désature par rapport à la partie située en bas de la pente qui maintient un degré de saturation plus élevé. La longueur de la déviation latérale de la CEBC varie d'une façon proportionnelle par rapport au degré d'inclinaison, plus la pente est grande, plus la longueur de déviation latérale est importante.



Figure 2.20 Plan du dispositif expérimental de modèle physique incliné (Bussière, 1999).

2.4.2 Simulations numériques

La modélisation numérique est utile puisqu'elle permet d'analyser les problèmes d'écoulement dans les milieux poreux saturés et non saturés. À partir de paramètres hydrauliques des matériaux et en imposant les conditions observées sur le terrain, on peut analyser les conditions d'écoulement au sein des matériaux, représenter de façon assez réaliste les conditions in situ et évaluer leur comportement à long terme. Également la performance à long terme des systèmes de restauration peut être évaluée grâce à la modélisation numérique (Anderson et al., 2015; Ethier, 2018).

La résolution d'un problème numérique se fait d'abord par une discrétisation du problème dans le temps et dans l'espace. Les modèles numériques utilisent une forme approximative de l'équation générale pour calculer la charge à des emplacements sélectionnés. Contrairement aux solutions analytiques et aux modèles analytiques, une solution numérique n'est pas continue dans l'espace ou le temps; la charge est calculée à des points discrets (nœuds) dans l'espace et pour des valeurs de temps spécifiées. Cependant, les modèles numériques peuvent résoudre l'équation transitoire (3D, hétérogène et anisotrope - voir équation 42) avec des conditions limites et initiales complexes.

$$\frac{\partial}{\partial x} \left(k_x \frac{\partial h}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(k_y \frac{\partial h}{\partial y} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(k_y \frac{\partial h}{\partial z} \right) = S_s \frac{\partial h}{\partial t} - W^*$$
(2.42)

L'équation 2.42 représente l'équation générale (équation différentielle) représentant le flux d'eau souterraine transitoire tridimensionnel (3D) pour des conditions hétérogènes et anisotropes, où la variable d'intérêt, h, est la variable dépendante, alors que x, y, z et t sont les variables indépendantes et que k_x , k_y , k_z , Ss (emmagasinement spécifique) et W^* (le débit volumique des sources et des puits) sont des paramètres du modèle. Les indices sur k dénotent des conditions anisotropiques, ce qui signifie que la conductivité hydraulique peut varier selon la direction, x, y et z. Le placement de k dans les signes différentiels permet une variation spatiale (hétérogénéité) dans la conductivité hydraulique.

Les méthodes numériques les plus couramment utilisées dans la modélisation des eaux souterraines sont la méthode des différences finies (DF) et la méthode des éléments finis (EF) (Anderson et al., 2015; Cherry et Freeze, 1979)

2.4.2.1 Différences finies (DF)

Dans la méthode DF, les nœuds sont désignés par les indices i, j, k, qui représentent respectivement la colonne, la ligne et la couche d'un nœud dans l'espace 3D (voir Figure 2.21). L'espacement des nœuds le long des lignes est désigné par Δx et l'espacement le long des colonnes par Δy , tandis que l'espacement entre les couches est Δz . Le nœud est situé dans une cellule ou un bloc DF (voir Figure 2.21 b et c). Les charges sont définies uniquement aux nœuds et la charge à un nœud représente la charge moyenne dans la cellule/bloc DF.



Figure 2.21 Maillages et notation en différence finie (FD) (tiré de Anderson et al., 2015).

Une forme approximative de l'équation générale est écrite en remplaçant les dérivés partiels de l'équation 40 par des différences. Par exemple, pour un nœud représentatif, i, j, k, dans une grille avec un espacement nodal uniforme dans la direction x ($\Delta x = a$ constante), l'approximation à la première dérivée de h par rapport à x est :

$$\frac{\partial h}{\partial x} = \frac{h_{i+1,j,k} - h_{i-1,j,k}}{2\Delta x}$$
(2.43)

Où $2\Delta x$ est la distance entre les nœuds $h_{i+1,j,k}$ et $h_{i-1,j,k}$ sous un espacement nodal uniforme dans la direction x, la seconde dérivée est :

$$\frac{\partial^2 h}{\partial x^2} = \frac{1}{\Delta x} \left[\frac{h_{i+1,j,k} - h_{i,j,k}}{\Delta x} - \frac{h_{i,j,k} - h_{i-1,j,k}}{\Delta x} \right] = \frac{h_{i-1,j,k} - 2h_{i,j,k} + h_{i+1,j,k}}{(\Delta x)^2}$$
(2.44)

Des expressions similaires sont écrites pour les dérivés dans les directions, y et z.

$$\frac{\partial h}{\partial t} = \frac{h_{ij}^{n+1} - h_{ij}^n}{\Delta t} \tag{2.45}$$

Où les exposants n et n+1 désignent respectivement les niveaux de temps actuel et subséquent.

Une fois toutes les expressions sont écrites, un système d'équations est formé et en résolvant ce système d'équations, on peut calculer une approximation de la solution qui reflète l'évolution de la variable h dans le temps, permettant ainsi de prédire son comportement futur.

2.4.2.2 Éléments finis (EF)

La méthode EF est moins simple que la méthode DF. Dans la méthode des EF, le domaine du problème est subdivisé en éléments (voir Figure 2.22) qui sont définis par nœuds. Dans la méthode EF, les emplacements des nœuds sont désignés en utilisant les coordonnées spatiales (x, y, z) dans un maillage. Sur la Figure 2.22 est présenté le maillage horizontal en deux dimensions avec éléments triangulaires et leur notation : a) un élément triangulaire représentatif avec des nœuds i, j et m, étiquetés dans le sens antihoraire, avec des coordonnées spatiales (x, y); b) des éléments triangulaires, avec des numéros d'éléments à l'intérieur de cercles, sont définis par des nœuds numérotés. Les éléments sont ajustés à la limite du domaine du problème.



Figure 2.22. Maillage horizontal en deux dimensions avec éléments triangulaires et notation (tiré de Anderson et al., 2015).

La variable dépendante (par exemple la charge hydraulique) est définie comme une solution continue à l'intérieur des éléments (Figure 2.23a) contrairement à la méthode des DF où la charge

est définie uniquement aux nœuds et qui est considérée comme constante par morceaux entre les nœuds (Figure 2.23b).



Figure 2.23. Représentation de la charge hydraulique dans les méthodes : (a) par éléments finis, et (b) par différences finies.

Dans la méthode des EF, la charge hydraulique (he) est une fonction continue dans chaque élément. Dans le maillage de la méthode des EF montré dans la Figure 2.23, les éléments sont triangulaires avec des charges à des nœuds désignés hi, hj, et hm. (b) Dans la méthode DF, la charge (hi,j) est définie uniquement au niveau des nœuds.

La solution au niveau de la méthode des EF est continue dans le domaine, car les éléments individuels sont joints le long des bords. Une grande variété de formes d'éléments et d'emplacements nodaux est possible, bien que les éléments les plus communs soient triangulaires et quadrilatères. La méthode des EF les emplacements nodaux sont plus considérés que dans la méthode des DF puisque non seulement les coordonnés x, y, z de chaque nœud sont requis, mais également le numéro d'élément et les numéros des nœuds formant l'élément doivent être entrés dans le code pour générer le maillage.

Les équations dans la méthode des EF sont générées en introduisant une solution itérative de charge dans l'élément. Par exemple, pour l'élément triangulaire de la Figure 2.22 (a), la solution itérative est définie par des fonctions d'interpolation, habituellement appelées *fonctions de base*, qui relient la charge aux nœuds à l'intérieur de l'élément. Typiquement, une fonction d'interpolation linéaire est choisie, bien que des fonctions plus complexes soient possibles.

En deux dimensions, la forme générale de la fonction d'interpolation linéaire est :

$$h^e(x,y) = a_0 + a_1 x + a_2 y \tag{2.46}$$

Où $h^e(x, y)$ représente la charge dans l'élément et a_0 , a_1 et a_2 sont des coefficients. Ensuite, la charge dans l'élément est calculée en utilisant des charges aux trois nœuds (*i*, *j*,*m*; numéroté dans le sens antihoraire) formant l'élément triangulaire,

2.4.3 Logiciel SEEP/W

Le code de calculs numériques SEEP/W est un logiciel qui permet de simuler le mouvement de l'eau liquide ou sous forme vapeur à travers des matériaux poreux saturés ou non saturés. Il utilise la méthode des éléments finis pour résoudre des problèmes en 2D tant en régime permanent qu'en régime transitoire. Des travaux précédents ont démontré la capacité de SEEP/W à simuler des conditions similaires à des recouvrements de type CEBC ou CCE en confirmant de bonnes corrélations entre les résultats simulés et les mesures effectuées au laboratoire ou sur le terrain (Aubertin et al., 2009; Pabst, 2011; Lanoix, 2017; Dubuc, 2018; Ait khouia, 2018, Hotton, 2019).

SEEP/W résout quant à lui l'équation de Richards en 2D (équation 48) exprimée en fonction de la charge :

$$\frac{\partial\theta}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x} \left(k_x \frac{\partial H}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(k_y \frac{\partial H}{\partial y} \right) + Q$$
(2.48)

Avec θ la teneur en eau volumique, $k_{x,y}$ la conductivité hydraulique selon les axes (x,y) dans un système de coordonnées cartésiennes, H la charge hydraulique totale et Q les conditions de flux appliquées (GEO-SLOPE, 2020).

Pour que l'équation de Richards soit valide, il faut respecter certaines hypothèses : la matrice du sol doit être indéformable, homogène et isotrope, le fluide (eau) considéré comme incompressible, la loi de Darcy doit être applicable, c'est-à-dire que le fluide suit un mouvement laminer et que la relation entre la vitesse de flux et le gradient de pression est linéaire, et enfin, la capacité de stockage $c(\psi)$ est égale à 0 en zone saturée (Cherry et Freeze, 1979; Musy et Soutter, 1991).

Également, la résolution numérique de l'équation de Richards nécessite de connaître les éléments suivants, les fonctions $c(\psi)$ et $k(\psi)$ sous une forme analytique; la condition initiale, soit h0 (x,y,z) au temps t = 0; et les conditions aux limites prévalant au cours du processus.

Afin de construire le modèle numérique avec le logiciel SEEP/W, il faut principalement définir :

- Géométrie et maillage
- Propriétés des matériaux
- Conditions aux frontières.

2.4.3.1 Géométrie et maillage

Dans SEEP/W, la géométrie du modèle est définie dans son intégralité avant d'envisager la discrétisation ou le maillage. La définition de la géométrie et du maillage est une étape centrale de la construction d'un modèle numérique. Le maillage consiste en une discrétisation des régions en éléments de plus petite taille et ce qui dépend de la géométrie des objets inclus au modèle. Dans SEEP/W, la géométrie des objets est constituée de régions, de lignes et de points. Une région est délimitée par des lignes et des points et une ligne est délimitée par des points; par conséquent un seul type de matériel peut être inclus à une région, cela implique que chaque région du modèle doit être associée à un matériel dont les caractéristiques et propriétés hydrauliques sont imposées (Anderson et al., 2015; GEO-SLOPE, 2020).

2.4.3.2 Propriétés des matériaux

Dans le logiciel SEEP/W, les propriétés des matériaux sont définies pour deux conditions d'écoulement: saturée et saturée /non saturée. Dans la condition saturée dans lequel la variation des propriétés des matériaux en fonction de la charge hydraulique ne sont pas prises en compte. Le modèle pourrait significativement surestimer les écoulements dans la zone non saturée, et saturés/non saturés dans lequel les relations entre la pression (succion), la teneur en eau et la conductivité hydraulique sont considérées. La définition des propriétés des matériaux est plus complexe, mais les écoulements en zone non saturée sont mieux représentés.

Le Tableau 2.1 récapitule les données d'entrée nécessaires pour les modèles de matériaux saturés/non saturés.

Paramètre	Symbole	Unité
Fonction de conductivité hydraulique	k	m.s ⁻¹
Compressibilité du sol	β	$m^{2}.kN-1$ (kPa ⁻¹)
Fonction de teneur en eau volumique	θ	
Ratio d'anisotropie	K'y/K'x	
Angle de rotation	α	Degrés

Tableau 2.1. Paramètres d'entrée pou	r les modèles	de matériaux	saturés/non	saturés dan	s le lo	giciel
_	SEEI	P/W				-

Courbes de rétention d'eau (CRE)

Le logiciel SEEP/W fournit plusieurs méthodes afin de décrire et prédire les courbes de rétention d'eau des matériaux modélisés (GEO-SLOPE, 2015). Parmi les équations on trouve celle de van Genuchten (1980) et celle de Fredlund et Xing (1994) (voir 2.2.2.3). Des CRE typiques estimées par van Genuchten (1980) et Fredlund et al. (1994) sont disponibles dans le logiciel pour plusieurs types de sol allant de l'argile au gravier. Outre ces estimations, les données de teneur en eau volumétrique et de succion initiales mesurées à partir d'essais en laboratoire ou obtenues de la littérature peuvent être entrées directement dans le modèle.

Fonction de perméabilité

SEEP/W fournit également plusieurs méthodes afin de prédire les fonctions de conductivité hydraulique des matériaux modélisés à partir de leur conductivité hydraulique saturée et de leur courbe de rétention d'eau (GEO-SLOPE, 2015, 2020) :

- Le modèle de Fredlund et Xing (1994), et
- Mualem (1976) et modifié par van Genuchten (1980) (voir section 2.2.3)

2.4.3.3 Conditions aux frontières

La solution des équations de la méthode des éléments finis est contrainte par des conditions aux limites spécifiées à travers le domaine géométrique. Pour la résolution de problèmes se rapportant à l'écoulement de l'eau, la condition aux limites de 1er type se réfère à la charge hydraulique totale, tandis que celle de 2ème type est généralement exprimée en termes de débit d'eau (Anderson et al., 2015; GEO-SLOPE, 2015).

Le logiciel SEEP/W peut simuler les interactions entre le sol, la végétation et l'atmosphère en utilisant la condition aux limites « interaction sol-climat » (en anglais LCI pour land-climate interaction). La condition LCI peut refléter diverses conditions au niveau de la surface du sol telles qu'un sol nu, enneigé ou végétalisé. Une condition aux limites de ce type peut être utilisée pour calculer le bilan hydrique et la percolation nette à travers un système de recouvrement (GEO-SLOPE, 2015, 2020).

CHAPITRE 3 DÉMARCHE MÉTHODOLOGIQUE

Ce projet à l'étude vise à évaluer l'impact de certains paramètres sur la performance des bouesscories à agir comme couche de contrôle des écoulements (CCE).

Ce projet de recherche utilise une approche expérimentale au laboratoire et la modélisation numérique. La validité des hypothèses de recherche a été évaluée à l'échelle d'un modèle de laboratoire et en testant l'influence des différents paramètres (étude paramétrique relative à l'inclinaison, l'intensité des précipitations et l'épaisseur de la couche protectrice CCE).

Dans ce chapitre, on présente les différents scenarios qui ont été testes et les méthodes de caractérisation des matériaux.

3.1 Modélisation physique

Le processus de modélisation physique en laboratoire, les matériaux et les instruments utilisés sont décrits ci-après.

3.1.1 Dispositif expérimental

Le dispositif expérimental se compose d'une boîte de 2,5 m de longueur, 0,6 m de largeur et 1,5 m de hauteur qui sera rempli par des matériaux afin de simuler des milieux ou des configurations prédéterminés. Il est doté d'un axe de rotation permettant de varier son inclinaison jusqu'à une pente maximale de 20°, pour cet essais deux pentes ont été utilisée : $2,5^\circ$ et 5° .

Le plancher de la boîte est perforé à des endroits bien choisis et des drains y sont installés afin de récupérer les eaux d'infiltration et les eaux de ruissellement. Ces drains sont espacés de 0,30 m et entre deux drains, un obstacle étanche est installé dans le but de récupérer toute la quantité d'eau qui rentre dans la zone de chaque drain et de ce fait son évacuation est limitée en utilisant des chemins prédéfinis. Aussi, un simulateur de pluie a été conçu et construit et permet de simuler différentes intensités de pluies.

Pour ces travaux de recherche les boues-scories provenance du parc à résidus Quémont 2 ont été utilisées, avec lesquelles la couche de contrôle est construite. Différentes épaisseurs de CCE ont été testées : 25 cm, 50 cm et 75 cm. Dans un premier temps une CCE de boues-scories de 25 cm a été placée au-dessus des graviers, et après avoir terminé les différents essais une deuxième couche de 25 cm de boues-scories a été installée et de ce fait l'épaisseur d'est devenue égale à 50 cm et les

essais ont été réalisés pour cette nouvelle épaisseur de la CCE. Cette procédure a été répétée pour compléter l'épaisseur de 75 cm de la CCE et ensuite les différents essais ont été réalisés.

Afin d'assurer un drainage homogène des boues-scories, une couche de 50 cm de gravier commercial non réactive a été installée (couche drainante) au-dessous de la CCE, également une couche verticale de 30 cm des graviers non réactives avec une fonction drainante a été installée entre les couches de boues-scories et la façade du modèle physique. Il est important de souligner que les graviers installés ne font pas partie du modèle étudié. Son seul rôle est de permettre le drainage de la CCE.

Des géotextiles ont été également installés dans les interfaces entre les boues-scories et les graviers drainantes, afin d'éviter la migration des particules fines de boues-scories dans la matrice du gravier.



Figure 3.1. Modèle physique de laboratoire

3.1.2 Simulateur de pluie

Un simulateur de pluie a été conçu et construit pour évaluer l'influence du taux de précipitation sur le comportement hydrogéologique de la CCE à base de boues-scories. Le simulateur est composé d'un système d'irrigation avec des buses de brumisation connectées à un débitmètre à l'entrée du circuit. Plusieurs essais ont été faits afin de trouver la meilleure distribution des buses de brumisation permettant un arrosage aussi homogène que possible uniquement sur la CCE (voir Figure 3.2).



Figure 3.2. A) Simulateur de pluie, B) différents essais, C) débitmètre du simulateur de pluies.

La distribution des buses dans le simulateur de pluie final est une ligne de buses de brumisation située au centre du dispositif expérimental avec une séparation 30 cm.

Pour choisir les différents taux d'infiltration à évaluer, les courbes intensité-durée fréquence (IDF) ont été utilisées. Les courbes IDF sont des courbes statistiques qui établissent les relations entre les intensités, les durées et la fréquence d'apparition des pluies dans une région. Elles fournissent la probabilité qu'une intensité de pluie moyenne sur une durée donnée soit dépassée dans un endroit précis chaque année. Environnement et Changement climatique Canada (ECCC) produit des courbes IDF à l'aide de techniques statistiques et données d'observations. Ces IDF sont utilisées pour gérer les répercussions et les risques liés aux précipitations extrêmes.

Pour la région de l'Abitibi-Témiscamingue, les stations météorologiques avec les courbes IDFs sont : La Sarre, Rivière Héva, Amos, Val-d'Or et Barrage Angliers. Pour le site Quémon 2, les courbes IDF de la station météorologique de Rivière Héva ont été utilisées (voir Figure 3.3).



Figure 3.3. Courbe IDF la station météorologique de Rivière Heva (ECCC 2021).

Pour cette recherche les périodes de retour de 25 et 100 ans ont été utilisées. Les taux de précipitation pour la période de retour de 25 ans corresponde à 46,8 mm/h et pour la période de 100 ans elle correspond à 60,6 mm/h (voir Figure 3.3)

Pour garantir les différents taux de précipitations un débitmètre a été installé à l'entrée du simulateur de pluie. Le débitmètre permet de contrôler les taux d'arrosage ainsi que le moment où la précipitation cible est atteinte (voir Figure 3.2 C).

3.1.3 Instruments de mesure

La CCE de boues - scories a été instrumente à l'aide de 12 sondes de mesure des teneurs en eau volumiques type Echo EC5 (voir Figure 3.4) et de 12 sondes de mesure des succions de type Watermark (voir Figure 3.4). Ces capteurs sont connectés à des data loggers (voir Figure 3.4C et D) permettant d'enregistrer les données en continu.



Figure 3.4. Instruments de mesure : A) sondes de type Echo EC5 pour les mesures des teneurs en eau volumiques, B) sondes de succion type Watermark pour les mesures de succions, C) système d'acquisition des données METER ZL6 pour les mesures de teneurs en eau volumiques, D) système d'acquisition des données IRROMETER 900M-O pour les succions.

La première CCE de 25 cm de boues – scories a été instrumentée au moyen de 6 sondes de teneurs en eau volumiques et 6 sondes de succion, les sondes 1.1, 2.1 et 3.1 ont été installés près de la base de la CCE afin d'évaluer le comportement hydrogéologique près de l'interface gravier-boues-scories comme la montre la Figure 3.5. Les autres couches de boues-scories (couche 50 cm et 75 cm), ont également été instrumentées avec 3 sondes de succion et 3 sondes de teneurs en eau volumique comme la montre la Figure 3.5.



Figure 3.5. Dispositif expérimental avec les équipements de mesure (succion et TEV) et les drains de récupérations des eaux d'infiltration et de ruissellement.

Il est important de mentionner que les drains de gravier ne sont pas instrumentés étant donné que son seul rôle est de permettre le drainage homogène de la CCE.

Les sondes permettant les mesures des teneurs en eau volumiques ont été calibrées pour les bouesscories (voir Figure 3.6). La courbe de calibration a été utilisée pour corriger les valeurs mesurées par les sondes installées dans les couches composant le modelé physique. La courbe de calibration est présentée ci-dessous.





3.1.4 Mesures d'infiltration et de ruissellement

Les mesures de l'infiltration et de ruissellement ont été réalisées à partir de la quantité d'eau récupérée dans les drains installés en dessous du dispositif expérimental (voir Figure 3.5). Le dispositif expérimental compte 9 rangées de drains et au niveau de chaque rangée on trouve 3 drains, soit au total 27 drains.

L'eau a été récupérée dans des chaudières de 2 gallons (voir Figure 3.7), qui sont connectées aux drains du dispositif expérimental. Ces chaudières sont pesées pour évaluer le volume d'eau qui s'est infiltrée et qui s'est ruisselés.



Figure 3.7. Pesage de chaudières pour la mesure de l'infiltration et le ruissellement.

Sur la couche drainante frontale de 30 cm, les buses de brumisation ne sont pas installées afin de garantir que les drains 8-9 (qui sont situés au-dessous de cette couche) ne soient pas affectés par les précipitations. Afin de démontrer que les drains 8 et 9 n'ont pas été affectés par l'eau des précipitations, un arrosage a été réalisée sur la couche drainante de gravier de 50 cm sans la CCE. Les résultats de l'eau ruissellement (drains 8-9) et d'infiltration (drains 1-7) dans les différents drains (voir localisation de draines dans la Figure 3.5) au cours de cet essai sont présentés au Tableau 3.1. Les résultats montrent que l'eau a était uniquement collectée au niveau des chaudières 1 à 6 et qui correspondent à la zone d'arrosage.

Cela montre aussi qu'il n'y a pas de ruissellement (drains 8-9), c'est-à-dire que l'eau traverse le gravier (tel que prévu) sans influencer l'écoulement de l'eau. Il est important de noter que le taux de récupération des drains 1-7 est de 99%, ces mesures ont été réalisées 30 minutes après la fin de l'essai. Ce qui indique que la couche drainante ne retient pas de l'eau.

Tableau 3.1. Résultats de l'eau ruissellement et d'infiltration dans les différents drains pour la couche drainante de gravier

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	1%	5%	1%	0%	0%	0%	0%	0%	0%
2	13%	26%	17%	10%	14%	3%	0%	0%	0%
1	1%	4%	1%	0%	0%	3%	0%	0%	0%
Total (%)	14%	35%	19%	11%	14%	6%	0%	0%	0%

À partir de ce constat, cette même procédure a été adoptée pour les différents essais (chaque essai a été réalisé deux fois), afin de quantifier l'infiltration à travers les boues-scories (draines 1-7) et de ruissellement (draines 8-9). Ainsi les eaux récoltées permettent d'évaluer le pourcentage de récupération d'eau par rapport à l'eau de pluie injectée pour chaque essai réalisé (voir Annexe A pour tous les essais).

3.1.5 Scenarios de modélisation physique

Dans cette étude on vise à évaluer l'efficacité des boues-scories comme couche de contrôle d'écoulement d'eau CCE. Cette méthode a pour but de dévier l'eau vers les côtés du site et éviter l'infiltration profonde vers les rejets miniers.

D'après les travaux antérieurs, les systèmes qui utilisent CCE sont généralement contrôlés par plusieurs paramètres intrinsèques tels que l'épaisseur de la couche, l'inclinaison du système et le taux de précipitations.

Dans le présent projet, 12 différents scenarios seront testés afin d'évaluer l'influence de chacun de ces paramètres. Pour chaque scenario, tous les paramètres sont maintenus constants, seulement l'un d'entre eux est varié à chaque fois pour essayer de mettre en évidence son impact sur le comportement hydrogéologique de la CCE (voir Tableau 3.2). Chaque scénario a été évalué deux fois.

Scenarios	Épaisseurs (cm)	Pente (°)	Précipitation (mm/h)
1		2.5	46,8
2	25	2,5	60,6
3	25 Cm	5	46,8
4		5	60,6
5		2,5	46,8
6	50 am		60,6
7	50 cm	5	46,8
8		5	60,6
9		2.50	46,8
10	75 cm -	2,5	60,6
11		50	46,8
12		5	60,6

Tableau 3.2. Scénarios de modélisation physique au laboratoire.

En plus des scénarios présentés en haut, 5 scenarios supplémentaires ont été testés. Les deux premiers scenarios additionnels ont pour but d'évaluer l'influence d'une pente plus élevée (10°); ces scenarios ont été réalisés en utilisant une CCE de 25 cm. Le troisième scenario a été fait pour évaluer l'influence d'un temps de précipitation plus long (2 h) et en utilisant une CCE de 25 cm. Les deux derniers scenarios ont pour but d'évaluer l'influence d'une couche de protection contre l'érosion. Ces deux derniers scenarios ont été simulés avec une CCE de 75 cm.

Scenarios	Épaisseurs (cm)	Pente (°)	Précipitation (mm/h)	
1		10	46,8	
2	25 cm	10	60,6	
3		5	32,7 (pendant 2 h)	
4	75 om	10	46,8	
5	/3 cm	10 (avec gravier)	46,8	

Tableau 3.3. Scénarios additionnels de modélisation physique au laboratoire.

3.2Caractérisation des matériaux

La construction de la CCE a été réalisée en utilisant les boues-scories prélevées sur le site Quémont 2. Ces boues-scorie ont fait l'objet d'une caractérisation détaillée. La caractérisation des matériaux comprend des essais physiques et hydrogéologiques au laboratoire. La caractérisation physique inclut la distribution de la taille des particules, la densité des solides, les limites d'Atterberg et la courbe ce compactage. La caractérisation hydrogéologique comprend les essais de la conductivité hydraulique saturée et la détermination de la courbe de rétention d'eau (CRE).

3.2.1 Caractérisation physique et classification des sols

La caractérisation physique a inclus les essais de granulométrie, les limites d'Atterberg, la densité relative des grains et l'essai Proctor.

3.2.1.1 Analyse granulométrique

Le but de l'analyse granulométrique est de déterminer quantitativement la distribution des particules de sol par classes de diamètres. L'essai a été effectué pour le mélange de boues-scories et pour le gravier. Dans le cas des boues-scories l'analyse a été faite au moyen d'un équipement de

diffraction laser (voir Figure 3.8) permettant de mesurer la taille des particules (ASTM, 2008), et pour le gravier au moyen du tamisage (ASTM, 2009).

Le diffractomètre laser permet de mesurer la distribution granulométrique des particules en mesurant la variation angulaire d'un rayon laser qui traverse un liquide (généralement l'eau) avec des particules en suspension. Lorsqu'un rayon laser illumine une particule, il est possible d'observer des bandes de diffraction. L'intensité du rayonnement diffracté et l'angle de diffraction sont fonction de la taille des particules; les grandes particules diffractent le rayon laser avec des faibles angles tandis que les particules les plus fines le diffractent avec des grands angles élevés.

Les données prises par le diffractomètre sont ensuite analysées pour calculer la distribution granulométrique de l'échantillon.





A.

B.

Figure 3.8. Équipement pour l'analyse granulométrique. A. Diffractomètre laser, B. Série de tamis. Pour le gravier, l'essai a été fait en suivant la norme ASTM D 6913-04 (ASTM, 2009). Une série de tamis avec des dimensions de mailles (en mm) suivantes ont été utilisés : 50, 20, 14, 10, 5, 28, 1.25, 0.63. Les fractions inférieures à 0,425 mm ont été analysées au granulomètre laser de façon similaire aux boues-scories.

La Figure 3.9 présente les courbes granulométriques des boues-scories et du gravier et le Tableau 3.4 résume les résultats de l'analyse granulométrique en présentant les différentes fractions de sable (< 5 mm), silt (< 75 μ m) et argile (< 2 μ m), les diamètres effectifs (D_{10} , D_{30} , D_{60}) et les coefficients d'uniformité (Cu) et de courbure (Cc).



Figure 3.9. Courbes granulométriques.

À partir des courbes granulométriques, le mélange de boues-scories peut être classé comme un silt à faible plasticité, ML, et le gravier, comme un sable bien gradué avec silt (SW-SM).

Matériau	% Argile	% Silt	% Sable	D ₁₀ (mm)	D ₃₀ (mm)	D60 (mm)	CU	Cc
Boues- scories	3	82	15	0,006	0,02	0,04	7,6	1,7
Gravier	2	9	49	0,11	1,5	5	45,4	4,1

Tableau 3.4. Analyse granulométrique de matériaux.

Les résultats des analyses granulométriques (Tableau 3. 4 et Figure 3.9) montrent des pourcentages de la fraction argileuse sont très faibles dans les deux matériaux. La fraction de silt des bouesscories correspond à 82%. Finalement, le gravier possède une fraction de sable de 49% et une fraction de gravier de 40%.

3.2.1.2 Densité relative des grains solides (DR ou Gs)

Pour les boues-scories, la densité des solides a été déterminée à l'aide d'un pycnomètre à hélium Micromeritics Accupyc 1330 selon la norme ASTM D5550-06 (ASTM, 2006). L'essai consiste à introduire une masse connue de solides dans un cylindre de volume connu. Un volume d'hélium y est injecté et sa pression est mesurée. Pour l'application de la loi des gaz parfaits, le volume des solides est calculé et par conséquent leur densité est déduite. Dans le présent cas, la densité relative qui a été mesure pour le boues-scories est de 3,88.

3.2.1.3 Limites d'Atterberg

Pour les boues-scories, la limite de liquidité (W_L) et la limite de plasticité (Wp) ont été calculées. La limite de liquidité représente le contenu en eau minimum à partir duquel un sol est dans son état liquide et il est déterminée selon la méthode Casagrande ASTM D4318-17e1 (ASTM, 2017). La limite de plasticité, représente le contenu en eau en dessous duquel un sol cesse d'être plastique et devient rigide (en se fissurant lorsqu'il est soumis à des faibles charges). Elle a été déterminée à l'aide de la méthode du rouleau (ASTM, 2017). Les résultats présentés dans le Tableau 3.5 montrent qu'il s'agit d'un sol à faible plasticité.

Tableau 3.5. Limites d'Atterberg. Boues-scories

Matáriau	Limite de	Limite de	Indice de	
Materiau	plasticité	liquidité	plasticité	
Boues-scories	17	22	5	

3.2.1.4 Essais Proctor

Deux essais Proctor (ASTM, 2021) ont été réalisés afin d'établir les conditions optimales de teneur en eau et la densité de compactage. L'essai consiste à mesurer la masse volumique sèche d'un échantillon placé et compacté dans un moule de volume connu. Le compactage est fait avec un marteau ayant une masse normalisée de 2,49 kg et une hauteur de chute contrôlée de 305 mm. L'essai est répété plusieurs fois en faisant varier la teneur en eau de l'échantillon, ce qui permet de tracer une courbe de compactage (Figure 3.10) et déterminer la masse volumique sèche et la teneur en eau optimale.



Figure 3.10. Courbes de compactage réalisées avec l'essai Proctor.

Les valeurs optimales obtenues lors des essais de compactage sont résumées dans le Tableau 3.6.

Tableau 3.6. Les résultats montrent que la masse volumique sèche maximale des boues-scories est de 2,15 g/cm3, avec une teneur en eau optimal de 10,5%.

Échantillon	Matériau	γ _{d_opt} (g/cm ³)	w _{opt} (%)	e _{yopt}	$n_{\gamma opt}$
1	Boues- scories	2,10	11	0,85	0,46
2	Boues- scories	2,20	10	0,76	0,43

Les résultats montrent que la masse volumique sèche maximale des boues-scories est de 2,15 g/cm³, avec une teneur en eau optimal de 10,5%.

3.2.2 Caractérisation hydrogéologique

La caractérisation hydrogéologique a compris des essais de conductivité hydraulique saturée et des essais de détermination de la CRE.

3.2.2.1 Conductivité hydraulique saturée

La conductivité hydraulique saturée (k_{sat}) pour les boues-scories a été mesurée au laboratoire à l'aide d'un perméamètre à paroi rigide à charge constante (ASTM, 2022), et pour le gravier elle a été calculée par le modèle prédictif de Kozeny-Carman sur la base des propriétés géotechniques.

Boues-scories

Pour mesurer la ksat en laboratoire, un échantillon de boues-scories a été placé dans le perméamètre, et en appliquant une différence de charge hydraulique à travers l'échantillon, on observe combien d'eau peut passer à travers l'échantillon dans un intervalle de temps déterminé (voir Figure 3.11).



Figure 3.11. Montage d'essai de perméabilité a paroi rigide.

En appliquant la loi de Darcy et connaissant la géométrie de l'échantillon, la valeur de ksat a été calculée (voir Tableau 3.7). La valeur moyenne de ksat obtenue est de 1,00 x 10^{-4} cm/s pour les boues-scories.

Échantillon	k _{sat} (cm/s)
Boues-scories 1	8,93 x 10 ⁻⁵
Boues-scories 2	1,12 x 10 ⁻⁴

Tableau 3.7. ksat mesurée au laboratoire pour le boues-scories.

Graviers

Pour les graviers la conductivité hydraulique saturée (ksat) a été prédite à l'aide du modèle de Kozeny-Carman (voir Équation 3.1). Ce modèle utilise les propriétés géotechniques de base.

$$k_{sat} = C_G \frac{\gamma_w}{\mu_w} \frac{e^{3+x}}{(1+e)} C_U^{1/3} D_{10}^2$$
(3.1)

Avec, $C_G : 0.1, \gamma_W : 10$ kN/m³, $\mu_W : 10^{-3}$ Pa.s, D₁₀ en cm et $x \approx 2$.

La valeur k_{sat} estimée correspond à 2.18 x 10⁻¹ cm/s.

3.2.2.2 Courbe de rétention d'eau

Boues-scories

La CRE a été déterminée pour les boues-scories à l'aide d'une Tempe pressure cell. La cellule de pression de Tempe est utilisée pour déterminer la courbe de rétention d'eau (CRE) des sols. Cette méthode commence par la saturation de l'échantillon de boues-scories avec de l'eau. Ensuite, l'échantillon est placé dans la cellule de pression de Tempe où une pression d'air spécifique est appliquée, forçant l'eau à s'écouler du sol (ASTM, 2016).

Ensuite, on attend que la pression de l'air soit en équilibre avec la pression dans l'eau et que l'évacuation de l'eau se termine pour ensuite mesurer la masse de l'échantillon pour cette pression appliquée; après cette première presse, on passe au palier suivant de pression. On répète cette procédure jusqu'à que le sol soit totalement désaturé ou jusqu'à ce les pressions limites des équipements soient atteintes.

Le résultat mesuré est présenté à la Figure 3.12. De plus, cette CRE a été ajustée à l'aide du modèle van Genuchten (1980) et les paramètres d'ajustement (teneur en eau volumique à saturation θ s, teneur en eau volumique résiduelle θ r, a_{VG} , n_{VG} et m_{VG}



Figure 3.12. Courbe de rétention d'eau des boues-scories.

Ce dernier tableau indique également que la pression d'entrée d'air, AEV, évaluée à l'aide de la méthode des tangentes correspond à 22 kPa (voir Figure 3.12 et Tableau 3.8).

Tableau 3.8. Paramètres de la courbe de rétention d'eau des boues-scories.

Matériau	AEV (kPa)	α (kPa ⁻¹)	n _{VG}	m_{VG}	$ heta_S \ (cm^{3/cm^{3}})$	
Boues-scories	22	0,029	2,911	0,313	0,530	0,100

Gravier

Dans le cas des graviers, la CRE a été estime avec le modèle de Kovacs modifié (MK). La CRE des graviers est présentée dans la Figure 3.13, avec les points de la courbe prédite par le modèle de

Kovacs modifié (MK) et l'ajustement du modèle de van Genuchten (vG). Pour la réalisation de la courbe prédictive, les valeurs granulométriques obtenues en laboratoire ($D_{10} = 0,11$ mm, Cu= 45,50), la valeur de *n* (0,32) et *e* (0,52) ont été calculées en fonction des valeurs de la mise en place et la valeur de Gs (2,75) a été obtenue à partir des spécifications techniques du gravier. Les paramètres d'ajustement sont présentés au Tableau 3. 9.



Figure 3.13. Courbe de rétention d'eau gravier prédite à l'aide du modèle prédictif de Kovács Modifié (MK) et lissée par le modèle de van Genuchten (VG).

Tableau 3.9. Paramètres de la courbe de rétention d'eau des graviers.

Matériau	AEV (kPa)	α (kPa ⁻¹)	n _{VG}	m_{VG}	θ_s (cm ³ /cm ³)	θ_r (cm ³ /cm ³)
Graviers	0,4	0,145	3,032	0,670	0,342	0,014

3.2.3 Simulations numériques

Des simulations numériques ont été réalisés et visent d'une part à évaluer l'influence des différents paramètres (pente, précipitation et épaisseur de la couche) sur la performance de la CCE; et d'autre part à suivre l'évolution du degré de saturation de la CCE en fonction du temps. Les simulations ont été réalisées à l'aide du logiciel SEEP/W 2021. SEEP/W est un code qui utilise la méthode des éléments finis (FEM) pour simuler le mouvement de l'eau liquide ou de la vapeur d'eau à travers des milieux poreux saturés et non saturés. La modélisation de l'écoulement de l'eau avec SEEP/W s'appuie sur l'équation de Richards et les simulations peuvent être effectuées en régime permanent ou en mode transitoire en tenant compte des caractéristiques hydrogéologiques des matériaux.

Des modèles, en deux dimensions (2D), ont été construits. Les modèles représentent les différents scénarios à modéliser et ils comprennent les différentes épaisseurs de la couche de boues-scories (25 cm, 50 cm, 75 cm) et les couches drainantes de gravier (en jaune Figure 3.14, Figure 3.15, Figure 3.16). En ce qui concerne le maillage, le modèle avec une CCE de 25 cm est constitué de 816 nœuds et 750 éléments quadrilatéraux (Figure 3.14), le modèle avec une CCE de 50 cm est constitué de 1071 nœuds et 1000 éléments quadrilatéraux (Figure 3.15), et finalement le modèle avec une CCE de 75 cm est constitué de 1326 nœuds et 1250 éléments quadrilatéraux.



Figure 3.14. Modèle numérique bidimensionnel avec une CCE de 25 cm



Figure 3.15. Modèle numérique bidimensionnel avec une CCE de 50 cm



Figure 3.16. Modèle numérique bidimensionnel avec une CCE de 75 cm.

Propriétés des matériaux du modèle numérique

Pour la construction du model numérique il faut attribuer les propriétés de chaque matériau sur SEEP/W en lui associant une courbe de rétention d'eau (CRE) et une fonction de perméabilité (voir

Tableau 3 10). Le modèle de van Genuchten (1980) a été utilisé dans ce projet pour décrire les CRE. Comme il a été mentionné plus haut, la CRE des boues-scories a été obtenue à partir des essais de laboratoire alors que celle CRE des graviers a été estimée à l'aide modèle prédictif de MK (voir section 3.2.2).

Matériau	AEV (kPa)	n_{VG}	θ_S (cm ³ /cm ³)	θ_r (cm ³ /cm ³)	k _{sat} (cm/s)
Boues- scories	22	2,911	0,530	0,100	1,00 x 10 ⁻⁴
Graviers	0,4	3,032	0,342	0,014	2,18 x 10 ⁻¹

Tableau 3.10. Paramètres des matériaux utilisés dans les simulations numériques.

Les figures ci-dessous (Figure 3.16 et Figure 3.18) présentent les CRE et les fonctions de perméabilité des boues-scorie et du gravier utilisées dans les simulations numériques. Comme on peut l'observer à la Figure 3.18, les effets de barrière capillaire peuvent être crées au niveau de l'interface entre les graviers et les boues-scories.



Figure 3.17. Courbe de rétention d'eau des matériaux utilisés dans les modélisations numériques à l'aide du logiciel SEEP/W



Figure 3.18. Fonction de perméabilité des matériaux utilisés dans les modélisations numériques. SEEP/W.

Conditions initiales et aux limites

Une analyse en régime permanent a été effectuée, afin d'obtenir les conditions initiales. En ce qui concerne les conditions aux limites, une condition type surface d'infiltration potentielle a été appliquée à la base du modèle numérique, et sur la frontière supérieure, on a imposé une condition du type interaction sol-climat. Les paramètres météorologiques correspondent aux conditions de laboratoire qui ont été appliquées comme condition frontière de surface grâce à la condition land-climat-interaction (LCI) : Les précipitations de 46,8 mm/h et 60,6 mm/h, l'humidité relative de 50%, la température de l'air à 20°C, et une vitesse du vent zéro. Aussi, ce type de condition permet de calculer le bilan hydrique et la percolation nette à travers les différentes CCE simulées.

Les résultats de ces simulations sont présentés au chapitre relatif aux résultats
3.3 Stabilité interne boues-scories

L'efficacité des boues-scories en tant que couche de contrôle d'écoulement (CCE) est influencée par leur capacité à maintenir leur stabilité interne face à l'infiltration d'eau. La stabilité interne se réfère à la capacité de la fraction la plus grossière d'un sol à prévenir la perte de la fraction plus fine lors de l'infiltration. Dans le cas d'un sol instable, une fois que les particules fines sont éliminées, la perméabilité du sol augmente localement, ce qui pourrait entraîner des modifications des conditions hydrogéologiques des boues-scories. Par conséquent, une évaluation de la stabilité interne des boues-scories a été réalisée en utilisant les critères granulométriques décrits dans la section 2.3.3 dans le but de mieux comprendre leur comportement et leurs performances dans des conditions d'infiltration d'eau.

Pour la classification de Terzaghi (1939), qui est basée sur un coefficient de rétention $D_{15}/D_{85} < 4$, les boues-scories peuvent être considérés comme stables vis-à-vis de l'érosion interne, en considérant que son coefficient de rétention est égal à 0,12.

D'après Istomina (1957), l'évaluation de la stabilité interne est basée sur le coefficient d'uniformité (Cu) d'un sol et peut être utilisé comme indicateur de la stabilité interne du sol. Selon Istomina (1957), les sols dont le Cu est inférieur à 10 sont stables. Pour les boues-scories la valeur de Cu est de 7,6 et de ce fait les boues-scories peuvent être considérées comme un matériau stable.

Pour évaluer les matériaux en termes de suffusion, Burenkova (1993) s'est basé sur le concept des facteurs conditionnels d'uniformité (voir section 2.3.3), et sa relation. Pour les boues- scories, h' est égal à 2 et h'' est égal à 9 (échantillon 1) et 10 (échantillon 2). Selon cette classification les boues-scories ont une granulométrie stable (voir Figure 3.19).



Figure 3.19. Stabilité interne pour boues-scorie selon Burenkova (1993).

L'évaluation de la stabilité interne est indiquée sur les figures suivantes avec les autres méthodes de prédiction qui sont basés sur la forme de la courbe granulométrique tels que Sherard(1979) et Kenney et Lau (1985).



Figure 3.20. Évaluation de la stabilité interne pour la méthode de Sherard(1979)



Figure 3.21. Évaluation de la stabilité interne pour la méthode de Kenney et Lau (1985).

Ces résultats pour les boues-scories peuvent être considérés comme un matériau instable vis-à-vis de l'érosion interne (Figure 3.19, Figure 3.20 et Figure 3.21).

3.4 « Down dip limit » (DDL)

Pour le calcul de la distance d'infiltration de la pente on va utiliser la formule de Ross (1990) pour la longueur horizontale maximale (L) :

$$L < \frac{k_{sat_2} \tan \alpha}{Pa_{s2}} \tag{3.2}$$

Les calculs ont été faits pour les deux taux de précipitations (46,8 mm/h et 60,6 mm/h) et les pentes de 2,5° et 5°, la valeur de α est la valeur moyenne présentée- par Phillips (1969).

Les résultats des calculs montrent que la longueur horizontale maximale effective (voir Tableau 3.11) correspond à 5,1 et 3,9 m lorsque la pente utilisée est de 2,5° alors qu'elle correspond à 10,2 m et 7,9 m lorsque la pente utilisée est de 5°.

k _{sat} (m/s) (boues- scories)	а	P (m/s)	α (m ⁻¹)	L(m)
	2.50	1,72E-05		5,1
1.005.06	2,5*	2,22E-05	5 000 04	3,9
1,00E-06	50	1,72E-05	5,00E-04	10,2
	5-	2,22E-05		7.9

Tableau 3.11. Longueur horizontale maximale (L).

CHAPITRE 4 ARTICLE: PHYSICAL AND NUMERICAL MODELING OF A FLOW CONTROL LAYER MADE WITH A SLUDGE AND SLAG MIXTURE FOR USE IN WASTE ROCK PILE RECLAMATION

4.1Abstract / Résumé

Abstract

A variety of management options and reclamation strategies are available for reclaiming tailings storage facilities (TSF). However, the reclamation of waste rock piles (WRP) is complex due to their configuration and heterogeneity, requiring adaptation of existing mine site reclamation techniques for this context. In this perspective, an alternative approach has been developed for waste rock piles reclamation which involves installing finer material on the top of the waste rock pile. These finer layers, called a flow control layers (FCLs), redirect water flowing inside the pile toward its slope and limits water infiltration into the reactive waste rocks.

In the context of sustainable development, a mixture material made with sludge and slag can be used as FCL in the reclamation of waste rock pile. To assess the effectiveness of this material, a physical model was used. This model was instrumented with sensors for monitoring volumetric water content and suction and equipped with 1) a rain simulator 2) a rotation axis to vary its inclination and 3) drains that allow the recovery of water that infiltrates through the system.

The physical model was tested with various cover layer thickness, inclinations, and precipitation rates. Investigation results showed that the water infiltration across a system is very low leading to the conclusion that the sludge and slug mixture performed well as a flow control layer in the reclamation of waste rock pile.

Keywords: acid mine drainage, waste rock piles, Reclamation, Flow control layers.

Résumé

Différentes techniques de restauration sont disponibles pour la restauration des parcs à résidus. Cependant, la restauration des haldes à stériles est complexe en raison de leur configuration et de leur hétérogénéité et de ce fait les techniques de restauration des sites miniers doivent être adaptées. Dans cette perspective, une approche alternative a été développée pour la restauration des haldes à stériles et qui consiste à installer des matériaux plus fins sur le dessus des haldes à stériles. Ces couches de matériaux fins, appelées couches de contrôle d'écoulement (CCE), dévient l'eau et limitent l'infiltration d'eau vers les stériles miniers réactifs.

Dans le contexte du développement durable, les mélanges des boues et scories produits par la Fonderie Horne peuvent être utilisés comme CCE dans la restauration des haldes à stériles. Pour évaluer la performance de ce matériau, un modèle physique a été utilisé. Ce modèle a été équipé de : a) sondes pour mesurer les teneurs en eau volumiques et les succions, b) de simulateur de pluie, c) d'un axe de rotation pour faire varier son inclinaison, et d) de drains qui permettent la récupération de l'eau qui s'infiltre dans le système.

Différentes simulations physiques ont été réalisées en variant les épaisseurs de la CCE, l'inclinaison du modèle et le taux de précipitation.

Les résultats de ces travaux ont montré que l'infiltration d'eau à travers le système est très faible, ce qui permet de conclure que le mélange de boues et scories peut agir comme CCE et peut être utilisé adéquatement dans la restauration des haldes à stériles.

Mots clés : Drainage minier acide, Halde à stérile minier, restauration, couches de contrôle de l'écoulement.

4.2 Introduction

Quémont 2 tailings storage facility (TSF) is an active site located approximately 2.5 km northeast of the Horne smelter plant, positioned between Osisko and Dufault Lakes, as illustrated in Figure 4.1. Its area is estimated to be 105 hectares. Deposition of tailings at this TSF began in 1949. Initially, sulfide tailings, which contributed to acidity, were deposited at this site. Subsequently, they were overlaid with a mixture of slag tailings and treatment sludge (UTAF sludge), which did not produce acidity. Between 1949 and 2018, approximately 7.6 Mt of sulfide tailings, 14.2 Mt of slag and 1.1 Mt of UTAF sludge were deposited. These materials originated from the Quémont mine, the Gallen mine, and the slag and hydrometallurgical treatment (UTAF) circuit (Kahlaoui, 2022). It is important to note that some of these materials may contribute to acid mine drainage.



Figure 4.1. Quémont 2 mine site location (https://mapamundi.online/Google maps images).

Acid mine drainage (AMD) is widely acknowledged as one of the foremost environmental challenges linked with the mining industry. To limit the generation of AMD, numerous waste management options and site reclamation strategies are available. Among these approach on can find oxygen barrier and hydraulic barrier covers (Aubertin et al., 2015).

Indeed, store and release covers (SRC) represent another approach used to control water infiltration into reactive tailings particularly in in arid environments Bossé et al. (2015), Knidiri et al. (2015), Williams et al. (2003), and Zhan et al. 2000).

In the context of sustainable development, the aim is to utilize materials derived from metallurgical treatment by integrating them into construction materials for engineering covers, especially as flow control layers (FCL). To achieve this objective, this study intends to test these materials as FCLs using a physical model. The study will involve varying the layer thickness, the slope, and the intensity of precipitation to assess their effect on cover performance.

In this paper, we begin with an overview of mine site reclamation techniques followed by the sludge and slag materials characterizations, along with descriptions of the physical model

configurations used in our study. Subsequently, investigation results obtained from physical and numerical modelling are presented. Finally, this paper ends by a brief discussion and conclusion.

4.3Mine site reclamation

The reclamation of mine sites is indeed a crucial aspect of mining practices, with the primary goal of minimizing the environmental impact caused by mining activities.

One of the principal purposes of reclamation methods is to mitigate AMD by eliminating or reducing the presence of reactive elements involved in the acidification process, as presented in equation 4.1:

$$FeS_2 + \frac{15}{4}O_2 + \frac{7}{2}H_2O \rightarrow Fe(OH)_3 + 2H_2SO_4$$
 (4.1)

Various methods of the prevention and control of AMD are available, and the selection of the most suitable method depends on the specific characteristics of each mine site. Below is a summary of the major methods used for the prevention and control of AMD.

4.3.1 Oxygen barrier

The objective of this method is to minimize or prevent the oxygen flow towards the sulfide tailings There are several techniques commonly used to exclude oxygen to achieve this objective, including (Aubertin et al. 2015):

- Water covers can effectively act as an oxygen barrier due to the lower concentration of oxygen and lower diffusion coefficient in water compared to air (Amyot & Vézina, 1997; Awoh, 2012);
- ii) The elevated water table combined with a monolayer cover technique aims to maintain the reactive tailings saturated or close to saturation (Sr = 1) by keeping the water table at a higher level and close to the interface cover-reactive tailings. This technique is similar to water covers in that it provides a barrier to oxygen migration (Demers, 2008; Ethier, 2018; Ouangrawa et al., 2005);
- iii) Covers with capillary barrier effect (CCBEs) are multilayer covers whose aim to maintain at least one of the layers at high degree of saturation (Sr > 85%) to control the migration of gases to reactive waste and limit water infiltration (Aubertin & Chapuis, 1991; Nicholson et al., 1989; Ricard et al., 1997);

iv) Oxygen-consuming materials (wood chips water, treatment sludge, etc.), can also control oxygen migration by placing them on the reactive tailings. Oxygen-consuming materials limit the availability of oxygen that can reach the underlying materials (Rakotonimaro et al., 2017; Tassé et al., 1996).

4.3.2 Hydraulic barrier

In contrast, hydraulic barriers are specifically designed to prevent the water infiltration. In regions with humid climates, these barriers can be constructed using a combination of natural and/or synthetic materials. Examples of such materials include clay, geosynthetic clay liners, and geomembranes.

This method relies on the installation of covers composed materials with a saturated hydraulic conductivity (ksat) lower than 1x10-9 m/s. These covers typically made from natural soils such as clays or compacted tills, as well as synthetic materials (geotextiles, geomembranes, or geosynthetic clay liners), act as physical barriers to control water infiltration into mine waste (Albright et al., 2006; Aubertin et al., 2015; Maqsoud et al., 2021, Rarison 2021).

4.3.3 Flow control layer

This method aims to limit water infiltration into the waste rock by redirecting precipitation water along inclined layers. Precipitation is temporarily stored in the flow control layer (FCL) and then evacuated by evaporation or lateral drainage, thereby preventing the contact with waste rock materials (Aubertin et al., 2009; Bussière et al., 2015; Dimech et al., 2019; Ait Khouia et al. 2019; Martin et al., 2017).

Various laboratory works, and numerical modeling have validated the effectiveness of this method, including experiments conducted on waste rock pile of Lake Tio Mine. Factors such climatic conditions, thickness of FCL, inclination, and cover material properties influence the FCL performance (Crouzal & Pabst, 2021; Dubuc, 2018; Ait khouia et al., 2019; Martin et al., 2017; Poaty et al., 2022; Raymond et al., 2020; Rossit, 2020).

The FCL will be tested in laboratory by using a mixture material made with sludge and slag. In the following sections, materials and method used in this evaluation are presented.

4.4 Materials and methods

4.4.1 Material properties and testing methodology

The characterization of the material both physical and hydrogeological testing in the laboratory. Physical characterization includes assessing particle size distribution and specific gravity, while hydrogeological characterization involves determining parameters such as saturated hydraulic conductivity (k_{sat}) and the water retention curve (WRC).

4.4.1.1 Physical characterization

The purpose of particle size analysis is to quantitatively determine the distribution of soil particles based on their diameter classes. For the sludge and slag mixture, particle size distribution testing was conducted using the laser diffractometry method. The results of this test are illustrated in Figure 4.2Erreur ! Source du renvoi introuvable., which displays the size distribution of particles in the mixture. The D₁₀ and D₆₀ correspond to 5.9 and 45.3 µm respectively. Based on these parameters, the calculated uniformity coefficient (Cu) for the material is approximately 7.6 (see Erreur ! Source du renvoi introuvable.). This coefficient, along with the particle size distribution, allows for classification of the material. For the sludge–slag mixture the liquidity limit (W_L) was determined according to the Casagrande ASTM D4318-17e1 method (ASTM, 2017), and the plasticity limit (W_P) was determined using the roller method (ASTM, 2017). For the sludge–slag mixture the W_L =19 and W_P = 5.

The proctor tests (ASTM, 2021) were performed to establish the optimal conditions of water content and compaction density. The optimal values obtained from the compaction curves are γ_{d_opt} (g/cm³) = 2.5, w_{opt} (%) = 10, $e_{\gamma opt}$ = 0.80, $n_{\gamma opt}$ = 0.44.

In this case, the sludge and slag mixture can be categorized as silt ML.



Figure 4.2. Particle size distribution of materials.

Table 4.1. Grain size distribution parameters of used materials.

Material	% Clay	% Silt	% Sand	D ₁₀ (mm)	D ₃₀ (mm)	D ₆₀ (mm)	Cu	Cc
Sludge and slag	3	82	15	0.006	0.02	0.04	7.6	1.7
Gravel	2	9	49	0.11	1.5	5	45.4	4.1

The results of the particle size analyses indicate very low percentages of the clay fraction in both materials. The sludge-slag mixture has a silt fraction of 82%. Additionally, the gravel material comprises a sand fraction of 49% and a gravel fraction of 40%. The gravel material can be categorized as like well graduated sand with silt (SW-SM).

4.4.1.2 Hydrogeological characterization

For the sludge and slag mixture, the water retention curve (WRC) was measured in laboratory using the Tempe Cell and measurement results are presented in Figure 4.3. The WRC was fitted using the van Genuchten model (1980). The fitting parameters for the sludge-slag mixture include volumetric water content at saturation θ_s (0.53), residual volumetric water content θ_r (0.10), a_{vG} (0.029 cm⁻¹) and n_{vG} (2.911). The AEV calculated using the tangent method is about 22 kPa.



Figure 4.3. Measured and fitted water retention curves of sludge and slag mixture.

Saturated hydraulic conductivity (k_{sat}) for sludge-slag was measured in the laboratory using a constant-load rigid-wall permeameter (ASTM, 2022 and the average measured value of k_{sat} is about 1.00 x 10⁻⁴ cm/s.

For the gravel, the k_{sat} was estimated using the predictive model of Kozeny-Carman (see Equation 4.2) and using basic geotechnical properties.

$$k_{sat} = C_G \frac{\gamma_w}{\mu_w} \frac{e^{3+x}}{(1+e)} C_U^{1/3} D_{10}^2$$
(4.2)

Where, $C_G : 0.1$, $\gamma_w : 10$ kN/m³, $\mu_w : 10^{-3}$ Pa.s, D_{10} in cm et $x \approx 2$.

The estimated k_{sat} corresponds to 2.18 x 10⁻¹ cm/s.

4.4.2 Experimental setup and physical modeling

To assess the effectiveness of the FCL method in the waste rock pile reclamation, a laboratory physical model is utilized. This model has dimensions of 2.5 meters in length, 0.6 meters in width, and 1.5 meters in height (see Figure 4.4). Equipped with a rotation axis, the physical model allows for adjustment and variation of inclination with angles ranging up to 20 degrees. Specific perforation in lower part of the model along with drains enable the separate recovery of infiltration and runoff water. Drainpipes are used to strain and collect infiltration water and runoff water independently.



Figure 4.4. Experimental setup: A). Laboratory physical model, B). location of different devices used for volumetric water content (θ) and suction (ψ) measurements and drains used to recover infiltration and runoff.

The experimental model was equipped with sensors for volumetric water content (θ) and suction (ψ) measurements (see Figure 4.4 for sensor locations).

A water dispersion device serves as rain simulator ensuring the homogeneous distribution of precipitation and preventing the formation of preferential infiltration paths. Additionally, a flow meter is installed to maintain the specific flow rate. In the tests precipitation rates for return period of 100 and 25 years for Abitibi region (Québec, Canada) were used.

The FCL physical model will be constructed in three 25 cm layers of slag-sludge to evaluate the impact of FCL thicknesses on the cover performance (25 cm, 50 cm and 75 cm). A non-reactive gravel layer with a draining function has been installed at the bottom of the device; this layer has

a thickness of 50 cm, another layer with a thickness 30 cm was also installed in the front of the FCL to facilitate water drainage from the FCL.

In the first 25 cm layer, 6 volumetric water content probes (5TM) and 6 suction probes (Watermark) are installed to monitor the sludge-slag layer near the top and near the gravel-sludge-slag interface (see Figure 4.4). For the other layers (when FCL thickness is about 50 cm and 75 cm, only one level of instrumentation was installed (see Figure 4.4).

Two slope values are used: 2.5° and 5°; the 2.5° slope represents the average slope of various tailings storage facilities measured using satellite images. Conversely, the 5° slope was utilized in an experimental cell constructed at the Lac Tio mine in 2014 to investigate the hydrogeological behavior of an FCL under field conditions (Dimech et al., 2019; Martin et al., 2017).

The proposed modelling aimed to assessing the impact of certain parameters on the hydrogeological behavior of a FCL composed of slag-sludge mixture. The elements tested using the physical model are: i) the FCL thickness, ii) the model slope and iii) the intensity of precipitations.

Considering the different variables to test (thickness of the layer, slope, and the intensity of precipitation), a total of 12 scenarios are performed as shown in the Table 4.2.

Layers	Slope	Precipitation (mm/h)
25 cm	2.50	(0)((100))
50 cm	2.3°	46.8 (25 years)
75 cm	5	40.8 (25 years)

Table 4.2. Scenarios to be simulated.

In each tested scenario, all parameters were kept constant except for one, which was varied to highlight its influence. In the first series of tests, a 25 cm layer of slag-sludge mixture was used as FCC. Two inclinations were tested: 2.5° and 5°. For each inclination of the physical model, two different rates of precipitation were applied: 46.8 mm/h and 60.6 mm/h.

In the second series of tests, the thickness of the slag-sludge layer was increased to 50 cm by adding an additional 25 cm. For this configuration, the same scenarios were tested with the same slopes and precipitation rates as for the 25 cm layer. In the third series of tests, the thickness of the sand layer was further increased by adding another 25 cm, resulting in a total thickness of 75 cm. For this new thickness, the same scenarios as in the previous cases were tested. Each series of tests lasted approximately three weeks, with precipitation conducted for 1 hour and a drainage period of about 21 days. This period was left between successive tests to allow the system to equilibrate.

4.4.3 Numerical modeling

Simulations were conducted using SEEP/W 2021. SEEP/W employs the finite element method (FEM) to simulate the movement of liquid water or water vapor through both saturated and unsaturated porous media. Water flow modeling with SEEP/W is based on Richards' equation, and simulations can be performed in either steady state or transient mode, considering the hydrogeological conditions.

Numerical simulations were carried out in two stages:

First Stage: This stage utilized 1D models, allowing for the simplification of model parameters. It established a solid and recognized foundation for developing 2D models. Additionally, the objective of this initial modeling stage was to validate and calibrate the model using volumetric water content measurements obtained in the laboratory during experimental testing. Consequently, one-dimensional models were constructed, like the one shown in Figure 4.5, with the same thicknesses as those used in the laboratory scenarios.

Second stage: two-dimensional (2D) models were constructed. These models represent various scenarios and include different thicknesses of sludge-sludge layers (25 cm, 50 cm, 75 cm) and gravel drainage layers (highlighted in yellow in Figure 4.6). Regarding the mesh size of the models, the 25 cm FCL model comprises 816 nodes and 750 quadrilateral elements, the 50 cm FCL model comprises 1071 nodes and 1000 quadrilateral elements, and finally, the 75 cm FCL model comprises 1326 nodes and 1250 quadrilateral elements.



Figure 4.5. One-dimensional model of a FCL in SEEP/W software. A) 25 cm layer, B) 50 cm layer, D) 75 cm layer, D) 75 cm layer with 10 cm gravel protection layer.



Figure 4.6. Two-dimensional numerical model for the 75 cm FCL using SEEP/W software.

4.5 Investigation results

4.5.1 Infiltration and runoff

After each test, seepage and runoff water were collected, measured and compared with the volume of water injected. Results expressed as a percentage of injected water are presented in the Figure 4.7.

Figure 4.7 presents the average ratio of percentage infiltration (drains 1-7) and runoff (drains 8, 9) for the different drains across various tested scenarios, encompassing variations in precipitation, slope, and FCL thickness.

The yellow columns in Figure 4.7 represent the results of the initial infiltration tests, conducted solely on the gravel layer, aiming to demonstrate that the infiltration system does not impact drains 8 and 9, which capture runoff water. The green columns depict precipitation at a rate of 60.6 mm/h, while the blue columns represent precipitation at 46.8 mm/h. Generally, the results indicate that runoff (drains 8 and 9) is higher with a 5° slope. Similarly, a 2.5° slope shows a higher infiltration rate on drain 7 by comparison to the other drains (1 to 6).



Figure 4.7. Infiltration and runoff rates for different drains and for different slope and thickness scenarios: A) thickness of 25 cm, B) thickness of 50 cm and C) thickness of 75 cm.

For the various scenarios tested, total infiltration and total runoff were calculated. Results of these calculations are presented in Figure 4.8. The Figure indicates that the lowest infiltration rates correspond to 8, 5 and 4% respectively for the FCL thickness of 25, 50 and 75 cm where the inclination is 5° and precipitation rate of 60.6 mm/h. In the same way we can observe that the infiltration values are lower for the 75 cm layer compared to the 25 cm layer infiltration values.

For the runoff, one can observe that this parameter increases with an increase in inclination. The higher values were observed with the precipitation rate of 60.6 mm/h.



Figure 4.8. Infiltration- and runoff rates for different slope and thickness scenarios.

4.5.2 Volumetric water content and suction

Figure 4.9 and Figure 4.10 shows the follow-up of saturation degree and suction data measured in the physical model. After infiltration test, a drying process occurred over 20 days. The scenario presented here correspond to FCL with 25 cm thick, 2.5° slope and a precipitation rate of 60.6 mm/h. Figure 4.7 shows that during infiltration test, the saturation degree increased rapidly. During drainage period a decrease in saturation degree (Sr) were observed at different level. The significant decrease was observed at location 2.1 (near the middle of the model – see Figure 4.4 for sensor locations). However, for all the sensors, the saturation degree remains higher than 90% indicating that this layer was maintained at a high degree of saturation. This saturation is favorized by the capillary barrier effect created between gravel layer and FCL.



Figure 4.9. Saturation profiles for scenario with FCL thickness of 25 cm and slope 2.5°.

Figure 4.10 illustrates the evolution of suctions. After the drop in suction following the wetting test, an increase in suction was observed at various sensors. The highest suction, 14 kPa, was measured at sensor 3.2. The lowest suctions, not exceeding 6 kPa, were measured at sensor 2.1. It is worth mentioning that all measured suctions remained below the Air Entry Value (AEV) of 22 kPa. These results agree with measurements of volumetric water content.



Figure 4.10. Suction profiles for scenario with FCL thickness of 25 cm and slope 2.5.

Results for the scenario with FCL that is 50 cm thick with 5° slope and a precipitation rate of 60.6 mm/h are presented in Figure 4.11 and 4.12, showing volumetric water content and suction. The saturation degrees for a drainage period of 31 days indicate that desaturation isn't significative. The volumetric water content at sensor 1.3, located near to the surface layer, shows the lowest degree of saturation at 97%. The other sensors display saturation degrees equal to or greater than 98%. These saturation values show a good retention capacity of the sludge-slag, similarly to the previous case. The saturation of FCL is favorized by the capillary barrier effect created between FCL and gravel layer due the to contrast in the hydraulic properties of used materials. It is worth mentioning that the FCL had some saturation at the start of this test, which contributes to explaining the high saturation measured during this period.

At the end of the drainage period, the highest suction, 11 kPa, was measured at sensor 3.2. The lowest suctions, not exceeding 2 kPa, were measured at sensor 2.1. It is worth mentioning that all measured suctions remained below the AEV of 22 kPa (calculated using the tangent method in the water retention curve). These results agree with measurements of volumetric water content.



Figure 4.11. Saturation profile for scenario with FCL thickness of 50 cm and slope 5°.



Figure 4.12. Suction profiles for scenario with FCL thickness of 50 cm and slope 5°.

Measurement results showed that infiltration rates through the model were lower than runoff rates, and the FCL layer remained highly saturated. It is important to note that the drain layer positioned at the model's end enhanced water retention, potentially affecting diversion capacity. This hypothesis will be further evaluated using numerical modeling.

4.5.3 Numerical modeling

2D numerical model was constructed using SEEP/W software (GEOSLOPE, 2020). The model simulates FCLs was built with the same dimensions as the laboratory physical model (see Figure 4.13) and include hydrogeological properties of the materials measured in laboratory. The van Genuchten (1980) model was chosen to describe the WRC and Mualem (1976) model to predict unsaturated hydraulic conductivity function.

1.4	2.4	3.4	4.4
1.3	2.3	3.3	4.3
1.2	2.2	3.2	4.2
1.1	2.1	3.1	4.1
G 1.1	G 2.1	G 3.1	G 4.1

Figure 4.13. Location of simulated sensors in SEEP/W.

The used functions are presented in the Figure 4.14. This last figure clearly shows the contrast in hydraulic properties between used materials allowing to create the capillary barrier effects.



Figure 4.14. WRC and hydraulic permeability function of gravel and sludge-slag materials.

The following figures show the results of volumetric water content simulations for a precipitation of 46.8 mm/h. The evolution of volumetric water content shows that it increases only during the first hour (period of precipitation event), and then it begins to decrease. The time in which the volumetric water content begins to decrease is less for 5° slopes, compared to the slopes of 2.5°.

For the layer thickness of 25 cm (see Figure 4.15 to Figure 4.18), both sensors are affected by precipitation. However, for the thickness of 50 cm (see Figure 4.19 to Figure 4.22) it is observed that the most superficial sensors are affected by precipitation, while the sensors near the bottom of the FCL show no variation in volumetric water content.



Figure 4.15. Volumetric water content results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° and 25 cm. For a period of 720 hours (30 days).



Figure 4.16. Volumetric water content results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° and 25 cm. For a period of 5 hours.



Figure 4.17. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 25 cm. For a period of 720 hours (30 days).



Figure 4.18. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 5° for a layer of 25 cm. For a period of 5 hours.



Figure 4.19. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° for a layer of 50 cm. For a period of 720 hours (30 days).



Figure 4.20. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° for a layer of 50 cm. For a period of 5 hours.



Figure 4.21. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 50 cm. For a period of 720 hours (30 days).



Figure 4.22. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 50 cm. For a period of 5 hours.

For the layer thickness of 75 cm, (see Figure 4.23 to Figure 4.26) it is observed that the sensors most affected by precipitation are the ones closest to the superficial. Additionally, it is evidenced that the deeper sensors show little, or no variation induced by precipitation.



Figure 4.23. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and slope of 2.5° for a layer of 75 cm. For a period of 720 hours (30 days).



Figure 4.24. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and aslope of 2.5° for a layer of 75 cm. For a period of 5 hours.



Figure 4.25. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 75 cm. For a period of 720 hours (30 days).



Figure 4.26. Volumetric water content. Results for precipitation of 46.8 mm/h and a slope of 5° for a layer of 75 cm. For a period of 5 hours.

In the gravel layer and near the interface (G1-1, G2-1, G3-1 and G4-1), volumetric water content showed no variation in any of the performed tests (different precipitation rates, thickness and slopes). This numerical simulation result indicates that water infiltration did not reach the gravel layer. These results obtained at the gravel layer level contradict those from physical modeling. However, the infiltration water collected at the base of the model could be explained by the presence of preferential flow along the walls of the physical model.

This hypothesis could be verified by numerical simulation or artificial chemical tracing. For numerical simulations, an additional boundary condition corresponding to vertical flow along the wall could be included. For chemical tracing, a tracer could be placed along the walls, and its presence at the bottom of the model could be monitored to confirm the preferential flow.

4.6 Discussion

The sludge and slag mixture has been classified as ML, indicating a texture that suggests low permeability behavior, as confirmed by the hydraulic conductivity test ($k_{sat} = 1.00 \text{ x } 10^{-4} \text{ cm/s}$). This characterization leads to the expectation of a low infiltration rate. The results, demonstrate

that a steeper slope correlates with lower infiltration rates. For instance, in the scenario with a rainfall intensity of 46.8 mm/h and an FCL thickness of 25 cm, the infiltration rate is 17% for a 2.5° slope and 12% for a 5° slope. With a thicker FCL layer of 75 cm and the same rainfall intensity, the infiltration rate was reduced to 9% and 7% respectively for 2.5° and 5° slopes.

Similarly, when considering a rainfall intensity of 60.6 mm/h and a soil thickness of 0.25 m, the infiltration rate varies from 13% to 8% respectively for 2.5° and 5° slopes. For a scenario with FCL thickness of 0.75 m, the rate decreases to 8% and 4% respectively for the same slope angles.

Furthermore, the results indicate that greater FCL thickness corresponds to lower infiltration rates. For instance, with a 2.5° slope and a rainfall intensity of 60.6 mm/h, the infiltration rates are 13%, 9%, and 7% for FCL thicknesses of 0.25 m, 0.5 m, and 0.75 m, respectively. Similarly, with a 5° slope and a rainfall intensity of 46.8 mm/h, the infiltration rates are 12%, 9%, and 7% for the same respective FCL thicknesses of 0.25 m, 0.5 m, and 0.75 m.

In terms of rainfall intensity, the lowest infiltration rates occurred during heavier precipitation. For instance, on a 2.5° slope and a FCL thickness of 0.25 m, the infiltration rate decreased from 17% at rain intensity of 46.8 mm/h to 13% at rain intensity of 60.6 mm/h. Similarly, on a 5° slope, infiltration rates dropped from 12% to 8% when rainfall intensity increase from 46.8 mm/h to 60.6 mm/h.

The monitoring data indicate that sludge and slag possess a higher water retention capacity. Even, after three weeks without rainfall under laboratory condition, the minimum observed volumetric water content corresponds to 96% of saturation. This high saturation degree effectively restricts oxygen migration to reactive tailings.

The different results of simulated infiltration test indicate that precipitation rates significantly influence outcomes. For instance, during 100-years return period rain event, infiltration rates were13%, 8% for slope of 2.5°, and 5°. Conversely, during 25-years return period rain event, infiltration rates were 17% and 14%, respectively, with a FCL thickness of of 25 cm.

During laboratory tests, slope of 2.5° and 5° showed no visible superficial erosion (see Figure 4.27). However, additional tests conducted with a 10° slope demonstrate a significant increase in water velocity and visible superficial erosion (see Figure 4.28). These findings suggest that high slopes are unsuitable for FCLs unless protective measures are implemented to safeguard the FCL.



Figure 4.27. 2.5° and 5° slope not affected by superficial erosion.

Due to the erosion observed with the 10° slope (see Figure 4.28), an additional test was conducted with 10 cm gravel layer for protection of FCL. This measure successfully prevented superficial erosion. Subsequently, in this test involving an FCL with a thickness of 75 cm, the measured infiltration rate was 2%.



Figure 4.28. Visible superficial erosion for FCL with 10° slope.

As a final remark, the FCL remains saturated after the various tests, aided by the capillary barrier effects created at the interface between gravel layer and FCL. This capillary barrier effect is also present along the front of the FCL. This concept can be applied to the inclined CEBC where the retention layer shows significant desaturation, thereby reducing their performance.

4.7 Concluding remarks

The sludge and slag mixture present a good performance as FCL. Once saturated, the mixture demonstrates effective water diversion at laboratory-scale. Measurements performed during

different tests indicate strong water retention capabilities in this material under controlled laboratory conditions (constant temperature and humidity and no wind).

Laboratory-scale investigation revealed low water infiltration rates for slopes of 5° and thicknesses of 50 cm and 75 cm.

In simulations for return periods of 25 and 100 years, both in laboratory experiments and SEEP/W simulations, precipitation effects were immediately observed during the testing period, after which the system tended to reach equilibrium. In both cases, the saturation level in the Final Cover Layers (FCLs) did not decrease below 85%.

REFERENCES

- Albright, W. H., Benson, C. H., Gee, G. W., Abichou, T., McDonald, E. V., Tyler, S. W., & Rock, S. A. (2006). Field performance of a compacted clay landfill final cover at a humid site. *Journal of Geotechnical and Geoenvironmental Engineering*, 132(11), 1393-1403.
- Amyot, & Vézina. (1997). Flooding as a reclamation solution to an acidic tailings pond-the Solbec case. Proceedings 4th International Conference on Acid Rock Drainage (vol. 31, p. 681-696).
- Aubertin, M., & Chapuis, R. (1991). Considérations hydro-géotechniques pour l'entreposage des résidus miniers dans le nord-ouest du Québec. Proceedings of the Second International Conference on the Abatement of Acidic Drainage, Montreal, MEND/Canmet (vol. 3, p. 1-22).
- Aubertin, M., Cifuentes, E., Apithy, S., Bussière, B., Molson, J., & Chapuis, R. (2009). Analyses of water diversion along inclined covers with capillary barrier effects. *Canadian Geotechnical Journal*, 46(10), 1146-1164.
- Aubertin, M., Mbonimpa, M., Bussière, B., & Chapuis, R. (2003). A model to predict the water retention curve from basic geotechnical properties. *Canadian Geotechnical Journal*, 40(6), 1104-1122.
- Aubertin, M., Pabst, T., Bussière, B., James, M., Mbonimpa, M., Benzaazoua, M., & Maqsoud, A. (2015). Revue des meilleures pratiques de restauration des sites d'entreposage de rejets miniers générateurs de DMA. Symposium 2015 sur l'environnement et les mines.
- Awoh, A. S. (2012). Étude expérimentale du comportement géochimique de résidus miniers hautement sulfureux sous un recouvrement en eau. Universite du Quebec en Abitibi-Temiscamingue (Canada).
- Bossé, B., Bussière, B., Hakkou, R., Maqsoud, A., & Benzaazoua, M. (2015). Field experimental cells to assess hydrogeological behaviour of store-and-release covers made with phosphate mine waste. *Canadian Geotechnical Journal*, *52*(9), 1255-1269.
- Bussière, B., Plante, B., Broda, S., Aubertin, M., Chen, D., & Medina, F. (2015). Contrôle des infiltrations d'eau dans les haldes à stériles à l'aide des effets de barrière capillaire: Design, construction et instrumentation de la halde expérimentale de la mine Tio.

Proceedings of the Symposium sur l'environnement et les mines, Rouyn-Noranda, QC, Canada (p. 14-17).

- Crouzal, T., & Pabst, T. (2021). A black-box automated approach to calibrate numerical simulations and optimize cover design: Application to a flow control layer constructed on an experimental waste rock pile. *Vadose Zone Journal*, 20(3), e20130.
- Demers, I. (2008). *Performance d'une barrière à l'oxygène constituée de résidus miniers faiblement sulfureux pour contrôler la production de drainage minier acide*, Université du Québec en Abitibi-Témiscamingue].
- Dimech, A., Chouteau, M., Aubertin, M., Bussière, B., Martin, V., & Plante, B. (2019). Threedimensional time-lapse geoelectrical monitoring of water infiltration in an experimental mine waste rock pile. *Vadose Zone Journal*, 18(1), 1-19.
- Dubuc, J. (2018). Étude du comportement hydrogéologique d'une couche de contrôle des écoulements placée à la surface d'une halde à stériles expérimentale, Ecole Polytechnique, Montreal (Canada)].
- Ethier, M.-P. (2018). Évaluation de la performance d'un système de recouvrement monocouche avec nappe surélevée pour la restauration d'un parc à résidus miniers abandonné, Université du Québec en Abitibi-Témiscamingue].
- Genuchten, v. (1980). A closed-form equation for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated soils. *Soil science society of America journal*, 44(5), 892-898.
- GEOSLOPE, I. (2020). *Heat and mass transfer modeling with GeoStudio 2020 (First Edition)*. GEOSLOPE International Ltd.
- Kahlaoui, S. (2022). Évaluation des échanges hydrogéochimiques entre un parc à résidus miniers et les aquifères périphériques, Polytechnique Montréal].
- Khouia, A. A. (2018). Évaluation De La capacité De déviation latérale De La Couche De contrôle Des écoulements D'eau Dans Un modèle Physique Au Laboratoire, Ecole Polytechnique, Montreal (Canada)].
- Knidiri, J., Bussière, B., Hakkou, R., Bossé, B., Maqsoud, A., & Benzaazoua, M. (2017). Hydrogeological behaviour of an inclined store-and-release cover experimental cell made with phosphate mine wastes. *Canadian Geotechnical Journal*, 54(1), 102-116.
- Maqsoud, A., Bussière, B., & Mbonimpa, M. (2021). Low saturated hydraulic conductivity covers. Hard Rock Mine Reclamation: From Prediction to Management of Acid Mine Drainage; Bussière, B., Guittonny, M., Eds.
- Martin, V., Bussière, B., Plante, B., Pabst, T., Aubertin, M., Medina, F., . . . Poaty, B. (2017). *Controlling water infiltration in waste rock piles: Design, construction, and monitoring of a large-scale in-situ pilot test pile.* Proceedings of the 70th Canadian Geotechnical Society Conference (vol. 70).
- Mualem, Y. (1976). A new model for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated porous media. *Water resources research*, 12(3), 513-522.

- Nicholson, R. V., Gillham, R. W., Cherry, J. A., & Reardon, E. J. (1989). Reduction of acid generation in mine tailings through the use of moisture-retaining cover layers as oxygen barriers. *Canadian geotechnical journal*, 26(1), 1-8.
- Ouangrawa, M., Aubertin, M., Molson, J., Zagury, G., & Bussière, B. (2005). An evaluation of the elevated water table concept using laboratory columns with sulphidic tailings. Proceedings of Geosask2005, 58th Canadian Geotechnical conference and 6th Joint IAHCNC, Saskatoon.
- Poaty, B., Plante, B., Bussière, B., & Benzaazoua, M. (2022). Assessment of hydrogeochemical behavior of layered waste rock stockpiles: A meso-scale laboratory experiment. *Applied Geochemistry*, 136, 105154.
- Rakotonimaro, T. V., Neculita, C. M., Bussière, B., Benzaazoua, M., & Zagury, G. J. (2017). Recovery and reuse of sludge from active and passive treatment of mine drainage-impacted waters: a review. *Environmental Science and Pollution Research*, 24, 73-91.
- Rarison, R. F. (2021). Évaluation des propriétés chimiques, mécaniques et hydrogéologiques de géomembranes utilisées comme matériaux de recouvrement pour restaurer des sites miniers en milieu froid et acide, Polytechnique Montréal].
- Raymond, K. E., Seigneur, N., Su, D., Poaty, B., Plante, B., Bussière, B., & Mayer, K. U. (2020). Numerical modeling of a laboratory-scale waste rock pile featuring an engineered cover system. *Minerals*, 10(8), 652.
- Ricard, J., Aubertin, M., Firlotte, F., Knapp, R., McMullen, J., & Julien, M. (1997). Design and construction of a dry cover made of tailings for the closure of Les Terrains Aurifères site, Malartic, Québec, Canada. Proceedings of the 4th international conference on acid rock drainage, Vancouver, BC (vol. 31, p. 1515-1530).
- Rossit, M. (2020). Utilisation des stériles miniers concassés et compactés comme couche de contrôle des écoulements pour contrôler le DMA, Polytechnique Montréal].
- Tassé, N., Germain, D., Dufour, C., & Tremblay, R. (1996). Le recouvrement de résidus organiques au parc East Suillivan: au delà de la barrière d'oxygène. Colloque sur le Programme de Neutralisation des Eaux de drainage dans l'Environnement Minier, Rouyn-Noranda (p. 106-128).
- Williams, D., Currey, N., Ritchie, P., & Wilson, G. (2003). Kidston waste rock dump design and 'store and release'cover performance seven years on.
- Zhan, G., Mayer, A., McMullen, J., & Aubertin, M. (2000). *Capillary cover design for a spent leach pad.* Proceedings of the International Symposium on Hydrogeology and the Environment, Wuhan, China (p. 17-21).

CHAPITRE 5 DISCUSSION GÉNÉRALE

Ce chapitre présente les résultats des essais visant à compléter ceux présentés au Chapitre 4. Dans ce chapitre, on présente les résultats de l'ensemble des scenarios expérimentaux (voir Tableau 5.1) réalisés au laboratoire afin d'évaluer la performance des boues-scories comme CCE. Dans ce sens des mesures des taux de ruissellement et d'infiltration sont présentés, afin de mettre en évidence l'influence des différents paramètres étudiés (épaisseur, pente, intensité des précipitations). Ensuite, les résultats du suivi des instruments installés sont également présentés principalement sous forme de graphiques qui décrivent la variation des teneurs en eau volumiques pour les différentes épaisseurs des couches (25 cm, 50 cm, 75 cm).

Finalement, les résultats des simulations numériques des différents scénarios réalisés à l'aide du logiciel SEEP/W sont présentés afin de les comparer aux résultats des essais au laboratoire.

5.1 Modélisation physique en laboratoire

Dans cette section, on présente les données des volumes d'eau mesurées à la sortie du dispositif expérimental et les données collectées pendant le suivi. Les données du suivi sont illustrées sous forme de figures afin de mettre en évidence l'évolution des teneurs en eau volumiques et des succions dans le temps et dans l'espace.

5.1.1 Taux d'infiltration et de ruissellement

Les différentes analyses des taux d'infiltration et de ruissellement par rapport aux différents drains sont présentées ici.

Cas où la CCE est de 25 cm

La Figure 5.1 (pente 2,5°) et la Figure 5.2 (pente 5°) présentent les taux d'infiltration et de ruissellement évalués pour les différentes intensités de précipitation utilisées (46,8 et 60,6 mm/h). Les colonnes jaunes correspondent aux résultats obtenus après le premier test d'infiltration et qui a été réalisé uniquement sur la couche de gravier afin de montrer que le système d'arrosage n'affecte pas les drains 8 et 9, qui sont les drains qui captent l'eau de ruissellement.

La Figure 5.1 montre que lorsque la pente utilisée est de 2,5° les taux d'infiltration sont inférieurs ou égaux à 4% au niveau des drains de 1 à 6, mais au niveau drain 7 le taux d'infiltration est d'environ 7% pour une intensité de 60,6 mm/h. Pour les drains de 8 et 9, les taux des eaux de
ruissellement correspondent à 34 % lorsque les précipitations utilisées sont de 60,6 mm/h. Ainsi pour ce scénario les taux de ruissellement sont plus faibles au niveau des drains de ruissellement du fait que cet essai correspond au 1er arrosage qui a été réalisé lorsque les boues- scories étaient désaturées. Cette différence est principalement attribuée au volume d'eau qui est stocké dans la CCE.





Pour la pente de 5° (voir Figure 5.2), le taux d'infiltration maximum mesuré au niveau des drains 1 à 6 est de 3%. On observe également une baisse significative du taux d'infiltration au niveau drain 7 (de 7 à 1%). Pour le ruissellement, le pourcentage de récupération a considérablement augmenté au drain 8 (> 8%) et drain 9 (> 65%).



Figure 5.2. Taux d'infiltration et de ruissellement : cas de CCE de 25 cm avec une pente 5°.

Cas où la CCE est de 50 cm

Pour une CCE de 50 cm, la Figure 5.3 (pente 2,5°) et la Figure 5.4 (pente 5°) présentent la variation des taux d'infiltration et de ruissellement au niveau des différents drains, pour les deux intensités de précipitation utilisées (46,8 et 60,6 mm/h).

La Figure 5.3 montre que pour une pente de 2,5° et une précipitation de 60,6 mm/h, les taux d'infiltration pour les drains 1 à 6 se situent entre 0% et 1% alors qu'au niveau du drain 7 le taux d'infiltration a atteint 3%. Cependant lorsque le taux de précipitation est de 46,8 mm/h, les taux d'infiltration évalués au niveau des drains 1 à 6 varient entre 0% et 2% alors qu'au niveau du drain 7 le taux d'infiltration a atteint 7%.

Pour le ruissellement et plus particulièrement au niveau du drain 8, l'augmentation du taux de précipitation a engendré une augmentation notable du ruissellement. Ainsi le taux de ruissellement est passé de 51 à 64 % respectivement pour les taux de précipitation de 46,8 et 60,6 mm/h.



Figure 5.3. Taux d'infiltration et de ruissellement : cas de CCE de 50 cm avec une pente 2,5°.

Pour une pente de 5° (voir Figure 5.4), le taux d'infiltration au niveau des drains 1 à 7 et pour le taux de précipitation de 46,8 mm/h se situe entre 0% et 3%. Cependant, le taux d'infiltration au niveau des drain 1 à 7 et pour un taux de précipitation de 60,6 mm/h varient entre 0% et 2%. Cette tendance (drain 7) est similaire à celle qui a été observé avec une CCE de 25 cm lorsque la pente est passée de 2,5 à 5°.

Le taux de ruissellement est passé de 53 à 89% respectivement pour les taux de précipitation de 46,8 et 60,6 mm/h.



Figure 5.4. Taux d'infiltration et de ruissellement : Cas de CCE de 50 cm avec une pente 5°.

Cas ou la CCE est de 75 cm

La Figure 5.5 (pente 2,5°) et la Figure 5.6 (pente 5°) présentent les taux d'infiltration et de ruissellement au niveau de chaque drain et pour les deux taux de précipitation (46,8 et 60,6 mm/h).

La Figure 5.5 montre que pour la pente de 2,5°, le taux d'infiltration pour le taux de précipitation de 46,8 mm/h au niveau des drains 1 à 6 varient entre 0% et 1% alors qu'au niveau du drain 7 le taux d'infiltration est de 9 %. Pour les taux de précipitation de 60,6 mm/h, les taux d'infiltration au niveau des drains 1 à 6 varient entre le 0% et 1% tandis qu'au du drain 7 le taux d'infiltration est de 4 %.

Pour ce cas, l'augmentation du taux de précipitation a engendré également une augmentation du taux de ruissellement; ce dernier est passé de 21 à 55 % respectivement pour les taux de précipitation de 46,8 et 60,6 mm/h.



Figure 5.5. Taux d'infiltration et de ruissellement pour la CCE de de 75 cm avec une pente 2,5°.

Pour la pente de 5° (voir Figure 5.6), le taux d'infiltration mesuré au niveau des drain 1 à 6 avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h se situe entre 0% et 2% alors qu'au niveau du drain 7, le taux obtenu est de 4 %. Pour le taux de précipitation de 60,6 mm/h, le taux d'infiltration au niveau des drains 1 à 6 se situe entre 0% et 1% alors qu'au niveau du drain 7, il est de 2 %. Ainsi, une tendance à la baisse du taux d'infiltration dans le drain 7 a été observée avec l'augmentation de la pente; ce comportement est similaire à ceux qui ont été observés au niveau des CCE de 25 cm et 50 cm.

Pour le ruissellement, le pourcentage de récupération a augmenté et a atteint 80% pour le taux de précipitation de 60,6 mm/h et de 68% pour le taux de précipitation de 46,8 mm/h.



Figure 5.6. Taux d'infiltration et de ruissellement : cas de CCE de de 75 cm avec une pente 5°.

Scenarios	Épaisseurs	Pente	Précipitation	Infiltration	Ruissellement
1	25	2,5°	46,8 mm/h	17%	62%
2			60,6 mm/h	13%	34%
3	25 Cm	50	46,8 mm/h	14%	73%
4		5	60,6 mm/h	8%	75%
5	50	2,5°	46,8 mm/h	10%	39%
6			60,6 mm/h	11%	83%
7	50 cm	5 0	46,8 mm/h	9%	58%
8		5	60,6 mm/h	5%	83%
9	75 cm	2,5°	46,8 mm/h	9%	16%
10			60,6 mm/h	8%	72%
11		5°	46,8 mm/h	7%	68%
12			60,6 mm/h	4%	80%

Tableau 5.1. Pourcentage d'infiltration et écoulement pour les différents scenarios.

L'analyse de l'infiltration et du ruissellement a été réalisée sur la base des mesures de quantité d'eau collectée au niveau des différents drains (voir Chapitre 3). Ainsi après chaque essai, les eaux d'infiltration et de ruissellement ont été collectées et leur volume a été mesuré. Ensuite, les volumes collectés sont comparés au volume d'eau irrigué. Les résultats sont exprimés en termes de

pourcentage du volume d'eau irrigué. Le Tableau 5. 1 et la Figure 5.7 montrent le pourcentage de récupération d'eau d'infiltration (draines 1-7) et de ruissellement (8-9).

La Figure 5.7 montre que la moyenne du pourcentage d'infiltration (drains 1-7) et de ruissellement (drains 8-9) évalués pour les différents scénarios testés (précipitations de 46,8 et 60,6 mm/h, pente de 2,5° et 5°, et épaisseurs de 25 cm, 50 cm et 75 cm t). Cette figure indique que les valeurs d'infiltration les plus faibles (5 % et 4 %) ont été mesurées pour les scénarios testés avec une épaisseur de CCE de 50 cm et 75 cm et une pente de 5°. On peut également remarquer que les valeurs d'infiltration lorsque la couche de CCE est de 75 cm sont plus faibles par rapport à celles des couches de 25 cm et de 50 cm d'épaisseur. En général, lorsque l'épaisseur de la CCE augmente on remarque une réduction du taux d'infiltration.

En ce qui concerne l'inclination du modèle, lorsque la pente augmente on assiste à une réduction du volume d'eau infiltrée. Ainsi, lorsque l'inclination passe de 2,5° à 5° on observe une diminution de l'infiltration de 17% à 13% et de 8% à 4 % respectivement lorsqu'on passe du scénario 1 et 3 et du scénario 10 à 13.

Il est important de mentionner que lorsque les précipitations augmentent, l'infiltration diminue également. Ainsi, l'infiltration passe de 17% à 13% respectivement pour les scénarios 1 et 2 (25 cm d'épaisseur et 2,5° d'inclination) et de 9% à 5% respectivement pour les scenarios 7 et 8 (50 cm d'épaisseur et 5° d'inclination), cette diminution est plus importante lorsque la pente est plus prononcée.



Figure 5.7. Taux d'infiltration et du ruissellement pour différents scénarios testés.

5.1.2 Teneurs en eau volumiques et succions

Les résultats des mesures des teneurs en eau volumiques et des succions réalisées lors des scénarios avec une pente de 2,5° et pour des taux de précipitation de 46,8 et 60,8 mm/h sont présentées respectivement à la Figure 5.8 et 5.9. Ces dernières montrent l'évolution des teneurs en eau volumiques (θ) et des succions (ψ) pour les différents scénarios testés.

Il est important de rappeler que les capteurs 1.1, 2.1 et 3.1 sont situées dans la partie inférieure de la CCE et à proximité de l'interface gravier-boues-scories (voir section 3.1.3 pour la localisation des sondes).

La Figure 5.8 montre que pour les différentes épaisseurs de la CCE, on assiste au début de l'infiltration à une augmentation des θ . Ensuite, une certaine stabilité a été observée malgré les faibles fluctuations qui restent à l'intérieur de la marge d'erreur des équipements de mesures utilisés. Les ψ mesurées indiquent une baisse qui sont liées au processus de mouillage.



Figure 5.8. Mesures des θ et ψ lors des essais réalisés avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 2,5°.

La Figure 5.9**Erreur ! Source du renvoi introuvable.** montre que pour une période de 20 jours, dans les deux scenarios (Figure 5.9a et 9b), les θ au niveau 2.1 présente la diminution la plus forte. On constate aussi que les ψ ont montré une augmentation progressive. Ces ψ sont plus importantes par rapport à celles qui ont été mesurées lors du scénario avec un taux de précipitation de 46,8



mm/h. Cependant, après une période de drainage de 20 jours les ψ sont demeurées en dessous de la AEV.

Figure 5.9. Mesures des θ et ψ lors des essais réalisés avec un taux de précipitation de 60,6 mm/h et une pente de 2,5°.

Pour les tests réalisés avec une inclinaison de 5° et un taux de précipitation de 46,8 mm/h, les résultats des mesures de θ et ψ sont présentées à la Figure 5.10. Cette dernière montre que les θ au

niveau 2.1 (Figure 5.10c) présentent une réduction plus importante par rapport aux autres niveaux. Cependant les ψ mesurées ont demeurées faible voire nulles plus particulièrement lors de l'essai avec une CCE de 50 cm. De ce fait on suppose que la sonde des θ au niveau 2.1 est devenu défectueuse.



Figure 5.10. Mesures des θ et ψ lors des essais réalisés avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 5°.

La Figure 5.11 montre les scenarios pour une pente de 5° et une précipitation de 60,6 mm/h. Les résultats des mesures montrent que ces scenarios ont un comportement similaire aux scenarios précédentes en ce qui concerne les succions mesurées (figure 5.11b et 37c).



Figure 5.11. Mesures des θ et ψ lors des essais réalisés avec un taux de précipitation de 60,6 mm/h et une pente de 5°.

5.1.2.1 Interpolations de la teneur en eau volumique

Dans ce qui suit, on présente les profils des θ , réalisés à partir des interpolations des donnés réalisées lors des suivis des θ . Ce type de graphique permet d'analyser les variations des θ à travers la CCE. Les interpolations ont été réalisées à des intervalles de temps spécifiques et permettent d'identifier les tendances et des variations qui ne sont pas immédiatement apparentes dans les données brutes. Ces interpolations ont été effectuées pour les précipitations les plus élevées de 60,6 mm/h, car avec ce taux de précipitation les taux d'infiltration mesurées sont les plus faibles.

Épaisseur de couche 25 cm

La Figure 5.12 montre l'évolution des θ pour le scénario avec une CCE de 25 cm d'épaisseur et une pente 2,5°. La Figure 5.12A correspond à l'état initial de la première couche de boues-scories dans un état non saturé (t=0). Pour ce scenario, les θ varient entre 0,35 et 0,43. Aussi, on observe qu'à partir de 60 minutes (fin de l'arrosage) les valeurs des θ sont restées constantes.

La Figure 5.13 montre l'évolution des θ pour le scénario avec une CCE de 25 cm d'épaisseur et une pente 5°, pour les mêmes périodes. Dans ce scénario, on observe que les θ se situent entre de 0,407 à 0,437. De ce fait, l'effet de l'augmentation de la pente est bien visible et qui a contribué à réduire au drainage de la CCE.



Figure 5.12. Profils des θ pour une CCE de 25 cm et une pente 2,5°.



Figure 5.13. Profils des θ pour une CCE de 25 cm et une pente 5°.

Épaisseur de couche 50 cm

La Figure 5.14 montre l'évolution des θ pour le scénario avec une CCE de 50 cm d'épaisseur et une pente 2,5°. La Figure 5.14A correspond à l'état initial de la couche de 50 cm au temps 0 min. Pour ce scenario des θ varient entre 0,40 et 0,48. À partir de 2 heures, les valeurs des θ n'ont pas présenté pas de changements significatifs (voir Figure 5.14F a Figure 5.14J). Il est important de mentionner d'une part que les θ les plus faibles étaient proches de la surface et au milieu du modèle et d'autre part à la base du modèle et plus particulièrement à environ 1 m de l'extrémité amont du modèle des θ les plus élevées ont été observées.

La Figure 5.15 montre que l'évolution des θ pour le scénario avec une CCE de 50 cm d'épaisseur et une pente 5°. Ainsi pour ce scénario les θ varient entre 0,38 et 0,44. Comme pour le scénario avec une pente de 2,5°, on observe qu'à partir de 2 heures les valeurs θ sont restées constantes.



Figure 5.14. Profils des teneurs en eau volumiques pour une CCE de 50 cm et une pente 2,5°.



Figure 5.15. Profils des teneurs en eau volumiques pour couche 50 cm et une pente 5°.

Épaisseur de couche 75 cm

La Figure 5.16 montre l'évolution des θ pour le scénario avec une CCE de 75 cm d'épaisseur et une pente 2,5°. La Figure 5.16A présente les valeurs des θ au temps initial (0 min). Pour ce scenario des teneurs en eau volumiques varient entre 0,35 et 0,5. Toutefois, il est important de mentionner que des θ élevées ont été observées à la base du modèle et à environ 1 m de son extrémité amont. Ensuite à on a observé une réduction des θ . Finalement, après 48 heures, les valeurs des θ sont restées constantes (varient entre 0,38 et 0,45).

La Figure 5.17 montre l'évolution des θ pour le scénario avec une CCE de 75 cm et une pente 5°. Dans cette figure les θ varient entre 0,38 et 0,45. Dans ce cas, après 2 heures, les valeurs θ sont restées constantes.



Figure 5.16. Profils des teneurs en eau volumiques pour couche 75 cm et une pente 2,5°.



Figure 5.17. Profils des teneurs en eau volumiques pour couche 75 cm et une pente 5°.

5.1.3 Scenarios additionnels

Cinq (5) scenarios additionnels ont été testés :

CCE de 25 cm d'épaisseur avec une pente de 10°

Les deux premiers scenarios additionnels ont été simulés avec une CCE de 25 cm d'épaisseur et avaient pour but d'évaluer l'influence d'une pente plus élevée (10°) sur le comportement hydrique du recouvrement. La Figure 5.18 présente l'évolution des taux d'infiltration et de ruissellement au niveau de chaque drain, pour le scénario avec une CCE de 25 cm d'épaisseur et pour les deux taux de précipitation (46,8 et 60,6 mm/h), et une pente de 10°. Les colonnes jaunes montrent l'arrosage de la couche drainante de gravier. Les drains 4, 5 et 7 présentent des taux d'infiltration compris entre 1 et 6 % alors que les taux de ruissellement sont supérieurs à 75 %.



Figure 5.18. Taux d'infiltration et de ruissellement pour la CCE de 25 cm d'épaisseur et une pente 10°.

CCE de 75 cm d'épaisseur avec une pente de 10°

Ces scenarios ont été réalisés afin d'évaluer l'influence d'une couche de protection contre l'érosion (constituée de graviers) pour les pentes plus prononcée (10°). La Figure 5.19 présent les résultats

des essais avec une pente de 10° où la CCE est de 75 cm d'épaisseur et qui est surmontée d'une couche de protection contre l'érosion constituée de 10 cm de gravier (colonne bleue) et sans couche protectrice (colonne verte).



Figure 5.19. Taux d'infiltration et de ruissellement pour une CCE de 75 cm d'épaisseur et une pente 10° .

Ces essais ont été réalisés avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h afin d'éviter l'usure du modèle due à l'érosion superficielle et à la création de chemins préférentielles. Pour ces deux scénarios, les résultats ont montré que l'érosion a été contrôlée grâce à la couche protectrice de gravier (voir Figure 5.20). Il est important de mentionner que les scénarios testés avec une pente de 2,5° (Figure 5.20A) et 5° (Figure 5.20B), n'ont présenté aucun signe d'érosion superficielle ni de transport de sédiments comme il a été mis en évidence lors de l'examen de l'eau récupérée dans les drains et le géotextile installé sur les graviers drainants.



Figure 5.20. Érosion superficielle : A. Essai en pente 2,5°, B. Essai en pente 5°, C. Essai en pente 10°, D. Essai en pente 10° et une couche protectrice de gravier de 10°.

Il est important de remarquer que le scénario avec la couche de protection de gravier de 10 cm a présenté le plus faible taux d'infiltration (2 %) de tous les scénarios évalués (voir Figure 5.19 et Tableau 5.2), même si le taux de ruissellement n'est pas le plus élevé (77 %).

CCE de 25 cm d'épaisseur avec une pente de 5° et une précipitation plus longue (2 h).

Ce scenario a été réalisés afin d'évaluer l'influence d'une précipitation avec une durée plus longue (2 h). La Figure 5.21 présent les résultats des essais avec une précipitation de 2 heures, La Figure 5.21 présente l'évolution des taux d'infiltration et de ruissellement au niveau de chaque drain, pour le scénario avec une CCE de 25 cm d'épaisseur et pour le taux de précipitation pus prolonge (2 h), et une pente de 5°. Les colonnes jaunes montrent l'arrosage de la couche drainante de gravier. Les drains d'infiltration (1-7) présentent des taux d'infiltration compris entre le 1% et le 3%. Alors que les taux de ruissellement sont du 67%.



Figure 5.21. Taux d'infiltration et de ruissellement pour une CCE de 25 cm d'épaisseur et une pente 5°.

Finalement le comportement hydrique de la CCE de 25 cm a été évaluée pour trois pentes $(2,5^\circ, 5^\circ$ et 10°) et la Figure 5.22 présente les résultats obtenus pour ces scénarios. Cette Figure montre que les essais réalisés avec des pentes de 5 et 10 degrés ont un comportement similaire en termes de taux d'infiltration (variant entre 7% et 12%) et de ruissellement (entre 75% et 83%). Cependant, ces taux d'infiltration sont largement inférieurs à ceux obtenus pour les scénarios avec une pente de 2,5° (13%-17%) alors que les taux de ruissellement sont plus élevés par rapport à ceux obtenus lors de l'essai avec 2,5° (34% - 62%). Ces effets sont probablement liés aux faits que le matériau était désaturé et une partie de la précipitation a été stockée au sein des boues et scories.



Figure 5.22. Taux d'infiltration et ruissellement obtenus pour une CCE de 25 cm d'épaisseur.

En complément, la Figure 5.23 présent les différents essais avec une pente de 10°. Ainsi le taux d'infiltration le plus petit correspond au scénario avec une couche de protection de gravier alors que le taux d'infiltration le plus élevé correspond à une épaisseur de 25 cm (12%). Les taux de ruissellement varient entre 77% et 83%.



Figure 5.23. Taux d'infiltration et ruissellement obtenus pour une CCE de 75 cm d'épaisseur et une pente de 10°.

Quant à l'effet de la durée de la précipitation, les résultats obtenus (pour 2 h) ont montré que les taux infiltration et de ruissellement correspondent à 13% et 67% respectivement. En comparant ce cas au cas 5 (voir Tableau 5.1), on peut conclure que l'étalement de la précipitation durant une période plus longue a favorisée l'augmentation de l'infiltration (8 % pour le cas 5 – voir Tableau 5.1) au dépend du ruissellement (75 % pour le cas 5 – voir Tableau 5.1).

La synthèse relative aux résultats complémentaires est présentée au Tableau 5. 2. Ce dernier montre de façon systématique que le taux d'infiltration (drains 1-7) est inférieur au taux de ruissellement (drains 8-9).

Épaisseurs	Pente	Précipitation	Infiltration	Écoulement
25 cm	10°	46,8 mm/h	12%	80%
		60,6 mm/h	7%	78%
	5°	65,4 mm/h (en 2h)	13%	67%
	10°	46,8 mm/h	8%	83%
75 cm	10° (avec gravier)	46,8 mm/h	2%	77%

Tableau 5.2. Pourcentages d'infiltration et écoulement pour les scénarios additionnels modélisés.

5.2Simulations numériques

Des simulations numériques 2D du comportement hydrique de la CCE composé de boues-scories ont été réalisées, à l'aide du logiciel SEEP/W. Elles ont permis de simuler les conditions de laboratoire. Une analyse en régime permanent a tout d'abord été effectuée afin d'obtenir les conditions initiales des simulations en régime transitoire. La Figure 5.24 montre la localisation des nœuds où les θ et des ψ ont été évaluées lors des simulations réalisées à l'aide de SEEP/W. les résultats des simulations sont présentés dans les sections suivantes.

1.4	2.4	3.4	4.4	
1.3	2.3	3.3	4.3	
1.2	2.2	3.2	4.2	
1.1	2.1	3.1	4.1	
G 1.1	G 2.1	G 3.1	G 4.1	

Figure 5.24. Localisation des nœuds de lecture des paramètres dans SEEP/W.

5.2.1 Teneurs en eau volumiques SEEP/W

Couche de control d'écoulement de 25 cm d'épaisseur

Les Figures ci-dessous montrent les résultats des simulations pour la CCE de 25 cm pour les deux taux de précipitations. Ainsi la Figure 5.31 montre les simulations pour une période de 30 jours et la Figure 5.25 montre les résultats lors des 5 premières heures de la même simulation.

La Figure 5.25 montre que les θ augmentent pendant le temps d'arrosage et ensuite descendent jusqu'à se stabiliser 5 heures après le début du mouillage; ensuite ces θ se sont maintenues constantes pour le reste de période de simulation (31 jours).

Dans la Figure 5.25, on observe que les θ simulées au niveau de couche de graviers drainants n'ont présenté aucune variation durant la simulation. Ce résultat laisse supposer que les θ dans le gravier n'ont pas été affectées par l'essai d'infiltration ou que le pas de temps qui a été utilisé n'était pas adapté pour mettre en évidence les variations au niveau des θ . Dans la Figure 5.26A, on observe que dans le scénario avec une pente de 2,5° les lectures faites dans la partie inférieure de la CCE (nœuds 1.1, 2.1, 3.1 et 4.1), atteignent des valeurs similaires aux valeurs lues dans sur nœuds supérieures (nœuds 1.2, 2.2, 3.2 et 4.2), contrairement au scénario avec une pente de 5°(voir Figure 5.26 B), où l'on observe que les sondes les plus profonds au niveau de la CCE sont moins affectés par l'arrosage ; de même que la recharge était plus lente.



Figure 5.25. θ simulées avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 2.5° (A) et une pente de 5° (B), pour une couche de 25 cm. 30 jours.



Figure 5.26. θ simulées avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 2.5° (A) et une pente de 5° (B), pour une couche de 25 cm. 5 heures.

Les Figures ci-dessous montrent les résultats des simulations pour la CCE de 50 cm. La Figure 5.27 montre les simulations pour une période de simulation de 30 jours. Comme le montre cette figure, durant cette période, et après les premières heures aucune réduction notable des θ n'a été observée.



Figure 5.27. θ simulées avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 2.5° (A) et une pente de 5° (B), pour une couche de 50 cm. 30 jours.

Dans la Figure 5.28, les 5 premières heures des simulations de la CCE sont présentées. La Figure 5.28 A présente le scénario avec une pente de 2,5°; cette Figure montre que les nœuds situés près de la surface (1.3, 2.3, 3.3 et 4.3) présentent les variations les plus importantes des θ lors de l'arrosage, tandis que les nœuds situés dans la partie inférieure (près du contact avec les graviers : 1.1, 2.1, 3.1 et 4.1) ont une variation plus faible.

La Figure 5.28B montre les simulations avec la pente de 5°. Les résultats des simulations sont similaires à ceux du cas précédent.



Figure 5.28. θ simulées avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 2,5° (A) et une pente de 5° (B), pour une couche de 50 cm. 5 heures.

Couche de control d'écoulement de 75 cm d'épaisseur

Les figures présentées ci-après présentent les résultats des simulations réalisées avec une CCE de 75 cm. Durant cette période de simulation, on remarque qu'après la baisse des θ une stabilisation a été observée. Il faut mentionnée que les θ ont atteint des valeurs plus faibles par rapport autres cas simulés. Quant aux θ dans le gravier, aucune variation n'a été observée.



Figure 5.29. θ simulées avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 2,5° (A) et une pente de 5° (B), pour une couche de 75 cm. 30 jours.

Dans la Figure 5.30 les 5 premières heures des simulations de la CCE sont présentées. Cette Figure montre une relation entre l'arrosage et le temps où les nœuds atteignent les θ les plus élevées. Les premiers nœuds ont atteint cette valeur sont les nœuds situés près de la surface (1.4, 2.4, 3,4 et 4,4), suivis des nœuds 1.5, 2.5,5 et 4,5, et ainsi de suite. D'autre part les valeurs de θ au niveau des nœuds les plus superficiels sont plus élevées que celles des nœuds localisés dans les niveaux les plus bas.



Figure 5.30. θ simulées avec un taux de précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 2,5° (A) et une pente de 5° (B), pour une couche de 75 cm. 5 heures.
La Figure 5.30 A, présente le scénario avec une pente de 2,5°. De manière similaire aux cas précédentes, les nœuds situés près de la surface sont ceux qui présentent la plus forte variation de teneur en eau. La Figure 5.30 B montre que les résultats avec une pente de 5° présentent la même tendance.

CHAPITRE 6 CONCLUSIONS ET RECOMMANDATIONS

Dans ce chapitre, on présente les conclusions et les recommandations issues des travaux de recherche relatifs à l'évaluation de la performance des boues-scories du site minier Quémont 2 comme une couche de contrôle d'écoulement (CCE). Cette étude visait à évaluer la capacité des boues-scories à contrôler l'infiltration de l'eau à l'aide de la modélisation physique et numérique.

D'après les méthodes d'évaluation de la stabilité interne de Terzaghi, Istomina et Burenkova, les boues-scories utilisés dans le cadre de cette recherche, peuvent être considérées comme un matériau stable. Néanmoins, en considérant les méthodes de Lubochkov, Sherard et Kenney et Lau, les boues-scories sont catalogués comme instables.

Dans le cadre de cette étude 12 scénarios ont été testés et dans lesquels des variables telles que l'inclinaison, l'épaisseur de la CCE et l'intensité des précipitations ont été considérés.

Les résultats de ces travaux ont montré que l'épaisseur de la CCE a un impact direct sur la performance du recouvrement, comme cela a été mis en évidence lors des essais d'infiltration – ruissellement, où les faibles taux d'infiltration ont été obtenus avec une CCE de 75 cm (9%, 8%, 7% et 4%) alors que les taux d'infiltration les plus élevés (17%, 13%, 14% et 8%) les plus élevés ont été obtenus avec une CCE de 25 cm.

Le degré d'inclinaison a un effet majeur sur le taux d'infiltration lors des différents essais qui ont été réalisé. Ainsi, lors essais réalisés les taux d'infiltration avec une pente de 5° (14%, 8%, 9%, 5% 7% et 4%) sont inférieures aux taux mesurés lors des essais avec une pente de 2,5° (17%, 13%, 10%, 11%, 9% et 4%). En plus, le scenario additionnel avec une pente de 10° présente le plus faible taux d'infiltration (2%) avec un taux de ruissellement de 77%. Finalement, les résultats de l'essai à l'échelle du laboratoire ont montré que l'infiltration d'eau à travers le système est très faible pour les pentes de 5° et 10° et les épaisseurs de 50 cm et 75 cm.

Les taux de ruissellement les plus faibles (34%, 39% et 16%) sont associées aux premiers arrosages, lorsque la couche n'était pas saturée. Cependant, lorsque la CCE avait un degré de saturation élevé, les valeurs de ruissellement ont augmenté de façon considérable (75%, 83% et 80%).

Lorsque l'inclinaison du modèle est de 10°, l'érosion s'est développée à surface de la CCE. Afin d'atténuer cette érosion superficielle, une couche protection de 10 cm de gravier a été ajoutée et qui a permis de contrôler efficacement ce phénomène.

Les teneurs en eau volumiques et les succions mesurées lors des essais (incluant les scénarios additionnels) ont montré que le dégrée de saturation dans le CCE s'est maintenu en permanence au-dessus de 85%. Les succions mesurées ont été maintenues en permanence en bas de la pression d'entrée d'air qui est de 22 kPa. Sur cette base et sous les conditions de laboratoire, les boues-scories possèdent une bonne capacité de rétention d'eau. Les simulations numériques ont confirmé les résultats de ces ses modélisations physiques.

En effet les teneurs en eau volumiques obtenues lors des simulations numériques ont montré une augmentation lors de l'arrosage, jusqu'à atteinte de leur valeur maximale (associé à la saturation complète). Une fois l'arrosage s'est terminé, les teneurs en eau volumiques ont commencé à baisser ensuite elle se sont stabilisées pour le reste de la période de l'essai. Les différentes simulations permettent d'établir qu'à mesure que la pente augmente, le temps requis pour l'atteinte de de l'équilibre est relativement court.

Pour les périodes de retour de 25 et 100 ans, et qui ont été utilisées pour les simulations, il est observé que l'effet des précipitations est immédiat. L'avancement du front mouillage (c.-à-d. la saturation de la CCE) commence une fois que l'arrosage commence, il n'y pas de délai au niveau du comportement hydrique des boues-scories.

Les résultats des différentes simulations (physiques et numériques) permettent de conclure que les boues-scories du parc a résidus de Quémont 2 ont permis de limiter l'infiltration et ont favorisé le ruissellement de l'eau. Une fois saturée, la CCE montre une capacité de déviation d'eau satisfaisante dans le cadre d'expérimentations au laboratoire Ces résultats positifs ouvrent des perspectives quant à l'utilisation de ces matériaux dans la gestion des résidus miniers et leur valorisation dans le cadre de la restauration des sites minières.

RÉFÉRENCES

- Ahlinhan, M. F., Koube, M. B., & Adjovi, C. E. (2016). Assessment of the internal instability for granular soils subjected to seepage. Journal of Geoscience and Environment Protection, 4(06), 46.
- Ait khouia A. (2018). Évaluation de la capacité de déviation latérale de la couche de contrôle des écoulements d'eau dans un modèle physique au laboratoire Ecole Polytechnique, Montreal (Canada)]. https://publications.polymtl.ca/3697/
- Amar, H. (2020). Tri des stériles miniers comme nouvelle approche de gestion intégrée : contrôle du drainage minier et valorisation [Mémoire de maîtrise, Polytechnique Montréal]. https://publications.polymtl.ca/4194/
- Amyot, et Vézina. (1997). Flooding as a reclamation solution to an acidic tailings pond-the Solbec case. Proceedings 4th International Conference on Acid Rock Drainage,
- Anderson, M. P., Woessner, W. W., et Hunt, R. J. (2015). *Applied groundwater modeling:* simulation of flow and advective transport. Academic press.
- Andrianatrehina, L., Souli, H., Fry, J.-J., Phan, Q. T., et Fleureau, J.-M. (2012). Internal stability of granular materials in triaxial tests. *ICSE Paris*.
- Andrianatrehina, L., Souli, H., Rech, J., Taibi, S., Fry, J.-J., Ding, L., et Fleureau, J.-M. (2016). Analysis of the internal stability of coarse granular materials according to various criteria. *European Journal of Environmental and Civil Engineering*, 20(8), 936-953. https://doi.org/https://doi.org/10.1080/19648189.2015.1084385
- Andrina J. (2009). *Physical and geochemical behavior of mine rock stockpiles in high rainfall environments* University of British Columbia]. http://hdl.handle.net/2429/24652
- ASTM. (2006). Standard Test Method for Specific Gravity of Soil Solids by Gas Pycnometer. ASTM D5550-14. In 2006. merican Society for Testing of Materials (ASTM) West Conshohocken, PA.
- ASTM. (2008). Particle Size Distribution of Powders by Laser Light Scattering. ASTM UOP856-07. In: American Society for Testing of Materials (ASTM) West Conshohocken, PA.
- ASTM. (2016). Standard Test Methods for Determination of the Soil Water Characteristic Curve for Desorption Using Hanging Column, Pressure Extractor, Chilled Mirror Hygrometer, or Centrifuge. ASTM D6836-16. In: American Society for Testing of Materials (ASTM) West Conshohocken, PA.
- ASTM. (2017). Standard Test Methods for Liquid Limit, Plastic Limit, and Plasticity Index of Soils. ASTM D4318-17e1. In: American Society for Testing of Materials (ASTM) West Conshohocken, PA.
- ASTM. (2021). Standard Test Methods for Laboratory Compaction Characteristics of Soil Using Modified Effort (56,000 ft-lbf/ft3 (2,700 kN-m/m3)). ASTM D1557-12(2021). In: American Society for Testing of Materials (ASTM) West Conshohocken, PA.
- ASTM. (2022). Standard Test Methods for Measurement of Hydraulic Conductivity of Coarse-Grained Soils. ASTM D2434-22. In: American Society for Testing of Materials (ASTM) West Conshohocken, PA.

- ASTM, D. (2009). 6913-04. Standard test methods for particle-size distribution (gradation) of soils using sieve analysis.
- Aubertin, Bussière B, et Bernier L. (2002). La gestion des rejets miniers dans un contexte de développement durable et de protection de l'environnement. Congrès annuel de la Société canadienne de génie civil.
- Aubertin M., Bussière B., et Bernier L. (2002a). Environnement et gestion des rejets miniers.PressesinternationalesPolytechnique.ca/fr/environnement-et-gestion-des-rejets-miniers
- Aubertin M., Bussière B., et Bernier L. (2002b). Environnement et gestion des rejets miniers (CD-ROM).
- Aubertin M., Bussière B., et Bernier L. (2002c). La gestion des rejets miniers dans un contexte de développement durable et de protection de l'environnement. Congrès annuel de la Société canadienne de génie civil.
- Aubertin M., Chapuis, R., Aachib, M., Bussière, B., Ricard, J., et Tremblay, L. (1995). Evaluation en Laboratoire de Barrières Sèches Construites à partir de résidus miniers: rapport final. In: Partir de Résidus Miniers.
- Aubertin M., Cifuentes E., Apithy S., Bussière B., Molson J., et Chapuis, R. (2009). Analyses of water diversion along inclined covers with capillary barrier effects. *Canadian Geotechnical Journal*, 46(10), 1146-1164. https://doi.org/https://doi.org/10.1139/T09-050
- Aubertin M., Pabst T., Bussière B., James M., Mbonimpa M., Benzaazoua M., et Maqsoud A. (2015). Revue des meilleures pratiques de restauration des sites d'entreposage de rejets miniers générateurs de DMA. Symposium 2015 sur l'environnement et les mines,
- Aubertin M., Ricard, J.-F., et Chapuis, R. P. (1998). A predictive model for the water retention curve: application to tailings from hard-rock mines. *Canadian Geotechnical Journal*, 35(1), 55-69.
- Awoh, A. S. (2012). Étude expérimentale du comportement géochimique de résidus miniers hautement sulfureux sous un recouvrement en eau. Universite du Quebec en Abitibi-Temiscamingue (Canada).
- Benzaazoua, M., Bussière, B., Kongolo, M., McLaughlin, J., et Marion, P. (2000). Environmental desulphurization of four Canadian mine tailings using froth flotation. *International journal* of mineral processing, 60(1), 57-74.
- Blowes, Jambor, J., et Weisener, C. (2005). The geochemistry of acid mine drainage. *Environmental geochemistry*, 9, 149.
- Blowes, Ptacek, C. J., Jambor, J. L., Weisener, C. G., Paktunc, D., Gould, W. D., et Johnson, D. B. (2014). 11.5 - The Geochemistry of Acid Mine Drainage. In H. D. Holland et K. K. Turekian (Eds.), *Treatise on Geochemistry (Second Edition)* (pp. 131-190). Elsevier. https://doi.org/https://doi.org/10.1016/B978-0-08-095975-7.00905-0
- Bonelli, S. (2012). Erosion of geomaterials. John Wiley et Sons.
- Bonelli, S. (2013). Erosion in geomechanics applied to dams and levees. https://doi.org/10.1002/9781118577165

- Bossé, B. (2014). Évaluation du comportement hydrogéologique d'un recouvrement alternatif constitué de rejets calcaires phosphatés en climat semi-aride à aride Université du Québec en Abitibi-Témiscamingue]. https://depositum.uqat.ca/id/eprint/576
- Bossé, B., Bussiere, B., Hakkou, R., Maqsoud, A., et Benzaazoua, M. (2013). Assessment of phosphate limestone wastes as a component of a store-and-release cover in a semiarid climate. *Mine Water and the Environment*, *32*(2), 152-167.
- Brooks, R., et Corey, A. (1964). Hydraulic properties of porous media. Hydrology Paper No. 3. *Civil Engineering Department, Colorado State University, Fort Collins, CO.*
- Burdine, N. (1953). Relative permeability calculations from pore size distribution data. *Journal of Petroleum Technology*, 5(03), 71-78. https://doi.org/https://doi.org/10.2118/225-G
- Bussière, et Wilson. (2021). Store-and-release covers. In Hard Rock Mine Reclamation: From Prediction to Management of Acid Mine Drainage (pp. 115-134).
- Bussière, B., et Guittonny, M. (2020). Hard rock mine reclamation: from prediction to management of acid mine drainage. CRC press.
- Bussière B. (1999). Étude du comportement hydrique de couvertures avec effets de barrières capillaires inclinées à l'aide de modélisations physiques et numériques. École Polytechnique de Montréal. https://publications.polymtl.ca/8726/
- Bussière B., Aubertin, M., et Chapuis, R. P. (2003). The behavior of inclined covers used as oxygen barriers. *Canadian Geotechnical Journal*, 40(3), 512-535.
- Bussière B., Plante B., Broda S., Aubertin M., Chen D., et Medina F. (2015). Contrôle des infiltrations d'eau dans les haldes à stériles à l'aide des effets de barrière capillaire: Design, construction et instrumentation de la halde expérimentale de la mine Tio. Proceedings of the Symposium sur l'environnement et les mines, Rouyn-Noranda, QC, Canada,
- Campbell, G. S. (1974). A simple method for determining unsaturated conductivity from moisture retention data. *Soil science*, *117*(6), 311-314.
- Chang, D., et Zhang, L. (2011). A stress-controlled erosion apparatus for studying internal erosion in soils. *Geotechnical Testing Journal*, *34*(6), 579-589.
- Chapuis R., Bussière, Aubertin, M., Mbonimpa, M., et Molson, J. W. (2007). Field experimental cells to evaluate the hydrogeological behaviour of oxygen barriers made of silty materials. *Canadian Geotechnical Journal*, 44(3), 245-265.
- Charbonneau, P. (2014). Analyse des pratiques de valorisation des rejets miniers éditeur non identifié].
- Cherry, J. A., et Freeze, R. A. (1979). Groundwater. Englewood Cliffs, NJ: Prentice-Hall.
- Childs, E. C., et Collis-George, N. (1950). The permeability of porous materials. Proceedings of the Royal Society of London. Series A. Mathematical and Physical Sciences, 201(1066), 392-405. https://doi.org/https://doi.org/10.1098/rspa.1950.0068
- Cifuentes E. (2006). Modélisation numérique des écoulements non saturés dans des couvertures à effets de barrière capillaire inclinées. *M. Eng. report, École Polytechnique de Montréal, Montréal, Que.*

- Crouzal, T., et Pabst, T. (2021). A black-box automated approach to calibrate numerical simulations and optimize cover design: Application to a flow control layer constructed on an experimental waste rock pile. *Vadose Zone Journal*, 20(3), e20130. https://doi.org/ https://doi.org/10.1002/vzj2.20130
- Dagenais, A.-M., Aubertin, M., & Bussière, B. (2006). Parametric study on the water content profiles and oxidation rates in nearly saturated tailings above the water table. Proceedings of the 7th International Conference on Acid Rock Drainage (ICARD).
- De Mello, V. (1975). Some lessons from unsuspected, real and fictitious problems in earth dam engineering in Brazil. Proceedings 6th Regional Soil Mechanics and Foundation Engineering Conference for Afrika,
- Delage P., Le, T.-T., Tang, A.-M., Cui, Y.-J., et Li, X.-L. (2011). Suction effects in deep Boom Clay block samples. Stiff Sedimentary Clays: Genesis and Engineering Behaviour: Géotechnique Symposium in Print 2007,
- Demers, I. (2008). Performance d'une barrière à l'oxygène constituée de résidus miniers faiblement sulfureux pour contrôler la production de drainage minier acide Université du Québec en Abitibi-Témiscamingue].
- Demers, I., et Pabst, T. (2021). Covers with capillary barrier effects. *Hard Rock Mine Reclamation: From Prediction to Management of Acid Mine Drainage; Bussière, B., Guittonny, M., Eds*, 167-186.
- Dimech A., Chouteau M., Aubertin M., Bussière B., Martin V., et Plante B. (2019). Threedimensional time-lapse geoelectrical monitoring of water infiltration in an experimental mine waste rock pile. *Vadose Zone Journal*, 18(1), 1-19. https://doi.org/ https://doi.org/10.2136/vzj2018.05.0098
- Domenico, P., et Schwartz, F. (1998). Physical and chemical hydrogeology.
- Driouky, Z. (2020). Étude de L'impact de la ségrégation Hydraulique des résidus Miniers Sur la Performance de la Technique de la Nappe phréatique surélevée. Ecole Polytechnique, Montreal (Canada).
- Dubuc J. (2018). Étude du comportement hydrogéologique d'une couche de contrôle des écoulements placée à la surface d'une halde à stériles expérimentale Ecole Polytechnique, Montreal (Canada)].
- Enemark, T., Peeters, L. J., Mallants, D., et Batelaan, O. (2019). Hydrogeological conceptual model building and testing: A review. *Journal of Hydrology*, 569, 310-329. https://doi.org/https://doi.org/10.1016/j.jhydrol.2018.12.007
- Ethier, M.-P. (2018). Évaluation de la performance d'un système de recouvrement monocouche avec nappe surélevée pour la restauration d'un parc à résidus miniers abandonné Université du Québec en Abitibi-Témiscamingue].
- Evangelou, V. P., et Zhang, Y. (1995). A review: pyrite oxidation mechanisms and acid mine drainage prevention. *Critical Reviews in Environmental Science and Technology*, 25(2), 141-199.

- Fell, R., et Fry, J.-J. (2007). Internal Erosion of Dams and Their Foundations: Selected and Reviewed Papers from the Workshop on Internal Erosion and Piping of Dams and their Foundations, Aussois, France, 25-27 April 2005. CRC Press.
- Fredlund, D. G., et Xing, A. (1994). Equations for the soil-water characteristic curve. *Canadian Geotechnical Journal*, *31*(4), 521-532. https://doi.org/https://doi.org/10.1139/t94-06
- Gardner, W. (1958). Some steady-state solutions of the unsaturated moisture flow equation with application to evaporation from a water table. *Soil science*, *85*(4), 228-232.
- Genuchten, v. (1980). A closed-form equation for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated soils. Soil Science Society of America Journal, 44(5), 892-898.
- GEO-SLOPE. (2015). Seepage modeling with SEEP/W. SEEP/W user manual. In: GEO-SLOPE International Ltd Calgary, Canada.
- GEO-SLOPE. (2020). *Heat and mass transfer modeling with GeoStudio 2020 (First Edition)*. GEOSLOPE International Ltd.
- Hama, N. A. (2016). Comportement mécanique des sols granulaires et critères de stabilité: Application à l'érosion interne Université du Havre].
- Honjo, Y., Haque, M., et Tsai, K. (1996). Self-filtration behaviour of broadly and gap-graded cohesionless soils. Geofilters' 96. In: BiTech Publishers, Montreal, Canada.
- Hotton, G. (2019). Influence des changements climatiques sur la performance de couverture à effets de barrière capillaire: étude du cas Lorraine. Ecole Polytechnique, Montreal (Canada). https://publications.polymtl.ca/3851/
- Istomina, V. S. (1957). Filtration Stability of Soils.Gostroizdat, Moscow, Leningrad (in Russian).
- Kahlaoui, S. (2022). Évaluation des échanges hydrogéochimiques entre un parc à résidus miniers et les aquifères périphériques [Mémoire de maîtrise, Polytechnique Montréal]. https://publications.polymtl.ca/10242/
- Kalonji A.K. (2014). Étude du comportement hydrogéologique de couvertures avec effet de barrière capillaire faites entièrement de matériaux miniers. *Mémoire de Maîtrise, Université du Québec en Abitibi-Témiscamingue, Rouyn-Noranda, QC, Canada, 277p.* https://doi.org/https://publications.polymtl.ca/1597/
- Kämpf, M., Holfelder, T., et Montenegro, H. (2003). Identification and parameterization of flow processes in artificial capillary barriers. *Water Resources Research*, 39(10). https://doi.org/ https://doi.org/10.1029/2002WR001860
- Kenney, T., et Lau, D. (1985). Internal stability of granular filters. *Canadian Geotechnical Journal*, 22(2), 215-225.
- Kezdi, A. (1969). Increase of protective capacity of flood control dikes. Technical University, Department of Geotechnique, Budapest.
- Khouia, A. A. (2018). Évaluation De La capacité De déviation latérale De La Couche De contrôle Des écoulements D'eau Dans Un modèle Physique Au Laboratoire Ecole Polytechnique, Montreal (Canada)].

- Knidiri, J. (2015). Évaluation de l'effet de la pente sur le comportement hydrogéologique d'un recouvrement alternatif de type stockage-relargage constitué de rejets calcaires phosphatés en climat aride École Polytechnique de Montréal].
- Knidiri, J., Bussière, B., Hakkou, R., Bossé, B., Maqsoud, A., & Benzaazoua, M. (2017). Hydrogeological behaviour of an inclined store-and-release cover experimental cell made with phosphate mine wastes. Canadian Geotechnical Journal, 54(1), 102-116.
- Kovács, G. (1981). Seepage Hydraulics. Elsevier. In (pp. 729): Amsterdam, Pays-Bas,.
- Lanoix, M.-L. B. (2017). Caractérisation des propriétés hydrogéologiques de la couche de contrôle des écoulements placée sur la halde à stériles expérimentale à la mine du lac Tio. Ecole Polytechnique, Montreal (Canada). https://publications.polymtl.ca/2590/
- Lawrence, R. W., et Wang, Y. (1997). Determination of neutralization potential in the prediction of acid rock drainage. Proc. 4th International Conference on Acid Rock Drainage, Vancouver, BC,
- Li, M. (2008). *Seepage induced instability in widely graded soils* University of British Columbia]. http://hdl.handle.net/2429/862
- Liu, J. (2005). Seepage control of earth-rock dams theoretical basis, engineering experiences and lessons. *China Water et Power Press, Beijing, PR China*.
- Lowson, R. T. (1982). Aqueous oxidation of pyrite by molecular oxygen. *Chemical reviews*, 82(5), 461-497.
- Luboćkov, E. (1969). The calculation of suffosion properties of non-cohesive soils when using the Non-suffosion analogue (russisch). International Conference on Hydraulic Research. Brno, Czeckoslovakia,
- Mao, C. (2005). Study on piping and filters: part I of piping. *Rock and Soil Mechanics*, *26*(2), 209-215.
- Maqsoud, Bussière, B., Mbonimpa, M., Aubertin, M., et Wilson, W. (2007). Instrumentation and monitoring techniques for oxygen barrier covers used to control acid mine drainage. Mining Industry Conference, CIM, Montréal CD-rom,
- Maqsoud, A., Bussière, B., Aubertin, M., Plante, B., & Cyr, J. (2012). Tracer tests to evaluate hydraulic residence time in limestone drains: Case study of the Lorraine site, Latulipe, Québec, Canada. International Journal of Mining, Reclamation and Environment, 26(4), 275-291.
- Maqsoud A., Bussière, B., Aubertin, M., et Mbonimpa, M. (2012). Predicting hysteresis of the water retention curve from basic properties of granular soils. *Geotechnical and Geological Engineering*, 30(5), 1147-1159.
- Maqsoud, A., Bussière, B., Mbonimpa, M., & Aubertin, M. (2017). Comparison between the predictive modified Kovács model and a simplified one-point method measurement to estimate the water retention curve. Archives of Agronomy and Soil Science, 63(4), 443-454.
- Maqsoud A., Bussière, B., et Mbonimpa, M. (2021). Low Saturated Hydraulic Conductivity Covers. In B. Bussière et M. Guittonny (Eds.), *Hard Rock Mine Reclamation: From Prediction to Management of Acid Mine Drainage*. CRC Press.

- Martin V., Bussière, B., Plante, B., Pabst, T., Aubertin, M., Medina, F., Bréard-Lanoix, M., Dimech, A., Dubuc, J., et Poaty, B. (2017). Controlling water infiltration in waste rock piles: Design, construction, and monitoring of a large-scale in-situ pilot test pile. Proceedings of the 70th Canadian Geotechnical Society Conference,
- Mbonimpa M., Aubertin, M., Bussière, B., et Chapuis, R. (2003). A model to predict the water retention curve from basic geotechnical properties. *Canadian Geotechnical Journal*, 40(6), 1104-1122. https://doi.org/https://doi.org/10.1139/t03-05
- MELCC. (2020). Guide de caractérisation des résidus miniers et du minerai. https://www.environnement.gouv.qc.ca/Industriel/secteur-minier/guide-caracterisationminerai.pdf
- Morel-Seytoux, H. (1994). Steady-state effectiveness of a capillary barrier on a sloping interface. 14 th Hydrology Days, Hubert J. Morel-Seytoux. *Hydrology Days Publications*, 57, 94027-93926.
- Mualem, Y. (1976). A new model for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated porous media. *Water Resources Research*, 12(3), 513-522.
- Mualem Y. (2009). General scaling rules of the hysteretic water retention function based on Mualem's domain theory. *European journal of soil science*, 60(4), 652-661.
- Musy, A., et Soutter, M. (1991). Physique du sol (Vol. 6). PPUR presses polytechniques.
- Mylona, Xenidis, A., et Paspaliaris, I. (2000). Inhibition of acid generation from sulphidic wastes by the addition of small amounts of limestone. *Minerals Engineering*, 13(10-11), 1161-1175.
- Nicholson, et Scharer. (1994). A combined kinetic and diffusion model for pyrite oxidation in tailings: a change in controls with time. *Journal of Hydrology*, 157(1-4), 47-60.
- Nordstrom, Blowes, D. W., et Ptacek, C. J. (2015). Hydrogeochemistry and microbiology of mine drainage: An update. *Applied Geochemistry*, 57, 3-16.
- O'kane, M., Wilson, G., et Barbour, S. (1998). Instrumentation and monitoring of an engineered soil cover system for mine waste rock. *Canadian Geotechnical Journal*, 35(5), 828-846.
- Omuto, C. (2009). Biexponential model for water retention characteristics. *Geoderma*, 149(3-4), 235-242. https://doi.org/https://doi.org/10.1016/j.geoderma.2008.12.001
- Ouangrawa, M., Aubertin, M., Molson, J., Zagury, G., et Bussière, B. (2005). An evaluation of the elevated water table concept using laboratory columns with sulphidic tailings. Proceedings of Geosask2005, 58th Canadian Geotechnical conference and 6th Joint IAHCNC, Saskatoon,
- Pabst, T. (2011). Étude expérimentale et numérique du comportement hydro-géochimique de recouvrements placés sur des résidus sulfureux partiellement oxydés. Ecole Polytechnique, Montreal (Canada). https://publications.polymtl.ca/673/
- Pabst, T. (2021). Elevated water table with monolayer covers. *Hard Rock Mine Reclamation. From Prediction to Management of Acid Mine Drainage; Bussière, B., Guittonny, M., Eds.*
- Peregoedova. (2012). Étude expérimentale des propriétés hydrogéologiques des roches stériles à une échelle intermédiaire de laboratoire École Polytechnique de Montréal].

- Philip, J. R. (1969). *Theory of infiltration*. In Advances in hydroscience (Vol. 5, pp. 215-296). Elsevier.
- Plante, Schudel, G., et Benzaazoua, M. (2021). Generation of acid mine drainage. *Hard Rock Mine Reclamation: From Prediction to Management of Acid Mine Drainage*, 1-20.
- Poaty B., Plante, B., Bussière, B., et Benzaazoua, M. (2022). Assessment of hydrogeochemical behavior of layered waste rock stockpiles: A meso-scale laboratory experiment. *Applied Geochemistry*, 136, 105154.
- Richards, L. A. (1931). Capillary conduction of liquids through porous mediums. *physics*, 1(5), 318-333. https://doi.org/https://doi.org/10.1063/1.1745010
- Ross B. (1990). The diversion capacity of capillary barriers. *Water Resources Research*, 26(10). https://doi.org/ https://doi.org/10.1029/WR026i010p02625
- Rossit M. (2020). Utilisation des stériles miniers concassés et compactés comme couche de contrôle des écoulements pour contrôler le DMA Polytechnique Montréal]. https://publications.polymtl.ca/5557/
- Sherard, J. L. (1979). Sinkholes in dams of coarse, broadly graded soils Trans., . 13th Congress on Large Dams, 2, 25–35, New Delhi, India.
- Sherard, J. L., et Dunnigan, L. P. (1986). Internal stability of granular filters: Discussion. *Canadian Geotechnical Journal*, 23(3), 418-420. https://doi.org/https://doi.org/10.1139/t86-067
- Steenhuis, T. S., Parlange, J. Y., et Kung, K. J. S. (1991). Comment on "The diversion capacity of capillary barriers" by Benjamin Ross. *Water Resources Research*, 27(8), 2155-2156.
- Sun, B. C.-B. (1989). Internal stability of clayey to silty sands. University of Michigan.
- Suter, G. W., Luxmoore, R. J., et Smith, E. D. (1993). Compacted soil barriers at abandoned landfill sites are likely to fail in the long term. *Journal of Environmental Quality*, 22(2), 217-226.
- Terzaghi, K. (1939). 45th james forrest lecture, 1939. soil mechanics-a new chapter in engineering science. *Journal of the Institution of Civil Engineers*, *12*(7), 106-142.
- van Genuchten, M. T. (1980). A closed-form equation for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated soils. *Soil science society of America journal*, 44(5), 892-898. https://doi.org/https://doi.org/10.2136/sssaj1980.03615995004400050002x
- Verburg, Bezuidenhout, N., Chatwin, T., et Ferguson, K. (2009). The global acid rock drainage guide (GARD Guide). *Mine Water and the Environment*, 28, 305-310.
- Verburg, R., Bezuidenhout, N., Chatwin, T., et Ferguson, K. (2009). The global acid rock drainage guide (GARD Guide). *Mine Water and the Environment*, 28, 305-310.
- Wan, C. F., et Fell, R. (2008). Assessing the potential of internal instability and suffusion in embankment dams and their foundations. *Journal of geotechnical and geoenvironmental* engineering, 134(3), 401-407. https://doi.org/https://doi.org/10.1061/(ASCE)1090-0241(2008)134:3(40
- Zhan, G., Mayer, A., McMullen, J., et Aubertin, M. (2000). Capillary cover design for a spent leach pad. Proceedings of the International Symposium on Hydrogeology and the Environment, Wuhan, China.

ANNEXE A MESURES DE RÉCUPÉRATION DES EAUX D'INFILTRATION ET DE RUISSELLEMENT.

Couche de control d'écoulement 25 cm pente 2,5° et une précipitation de 46,8 mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	1%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	3%
2	2%	0%	3%	1%	1%	0%	4%	1%	2%
1	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	2%	41%
Total (%)	2%	1%	3%	1%	1%	0%	4%	4%	45%
	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	1%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	5%
2	4%	1%	5%	2%	3%	0%	3%	2%	3%
1	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	1%	62%
Totale (%)	4%	3%	5%	2%	3%	0%	4%	5%	70%

Couche de control d'écoulement 25 cm pente 2,5° et une précipitation 60,6mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	5%
2	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%
1	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	5%
Totale (%)	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	2%	11%

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	1%	0%	0%	0%	0%	1%	2%	1%
2	3%	0%	1%	2%	3%	0%	11%	0%	3%
1	0%	1%	0%	1%	0%	0%	2%	1%	49%
Totale (%)	3%	2%	2%	3%	3%	0%	14%	3%	53%

Couche de control d'écoulement 25 cm pente 5° et une précipitation 46,8 mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	1%	0%	0%	0%	0%	0%	5%	0%
2	1%	1%	0%	3%	1%	1%	1%	10%	0%
1	1%	1%	1%	0%	0%	0%	0%	5%	68%
	1%	2%	1%	3%	2%	2%	1%	20%	68%
	1	2	3	4	5	6	7	8	9

3	0%	1%	0%	0%	0%	0%	0%	5%	1%
2	2%	2%	0%	2%	2%	1%	1%	2%	1%
1	0%	1%	1%	0%	0%	0%	0%	3%	67%
	2%	3%	1%	2%	2%	1%	2%	10%	68%

Couche de control d'écoulement 25 cm pente 5° et une précipitation 60,6mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	1%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	0%
2	1%	0%	0%	2%	1%	0%	1%	0%	5%
1	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	6%	62%
	1%	1%	0%	2%	1%	1%	1%	7%	67%
	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	5%	0%
2	1%	2%	0%	2%	1%	0%	1%	0%	2%
1	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	2%	66%
	1%	2%	0%	2%	1%	1%	1%	7%	69%

Couche de control d'écoulement 50 cm pente 2,5° et une précipitation 46,8 mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%
2	0%	0%	0%	1%	0%	0%	6%	2%	0%
1	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	3%	33%
Totale (%)	0%	0%	0%	1%	0%	0%	7%	5%	34%

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	1%	1%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	2%
2	0%	1%	1%	4%	0%	0%	7%	0%	0%
1	1%	0%	0%	0%	2%	0%	0%	2%	57%
Totale (%)	2%	2%	1%	4%	2%	0%	8%	2%	60%

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	1%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	0%	1%
2	0%	1%	0%	2%	0%	0%	1%	4%	0%
1	1%	0%	1%	0%	1%	0%	0%	2%	58%
Totale (%)	1%	2%	1%	2%	1%	1%	2%	6%	59%

5

0%

0%

1%

1%

6

0%

0%

0%

0%

7

0%

2%

0%

3%

8

0%

0%

2%

2%

2

0%

0%

0%

1%

1

1%

0%

0%

1%

3

2

1

Totale (%)

3

0%

0%

0%

0%

4

0%

1%

0%

1%

Couche de control d'écoulement 50 cm pente 2,5° et une précipitation 60,6 mm/h

Couche de control d'écoulement 50 cm pente 5° et une précipitation 46,8 mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	2%
2	0%	0%	2%	3%	0%	0%	1%	1%	1%
1	0%	0%	0%	0%	2%	0%	0%	3%	40%
	0%	1%	2%	3%	2%	0%	1%	4%	42%
	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	2%
2	0%	1%	0%	3%	0%	0%	2%	0%	1%
1	0%	0%	1%	0%	2%	0%	0%	0%	67%
	0%	1%	1%	4%	2%	0%	3%	1%	70%

Couche de control d'écoulement 50 cm pente 5° et une précipitation 60,6 mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%
2	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	1%
1	0%	0%	1%	0%	2%	0%	0%	0%	73%
	0%	1%	1%	0%	2%	0%	0%	1%	74%

9

1%

0%

60%

61%

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	1%	0%	0%	0%	1%
2	0%	0%	2%	0%	0%	0%	0%	2%	1%
1	0%	0%	0%	0%	1%	0%	0%	6%	79%
	0%	0%	2%	0%	2%	0%	0%	9%	82%

Couche de control d'écoulement 75 cm pente 2,5° et une précipitation 46,8 mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%
2	0%	0%	0%	0%	0%	0%	2%	0%	0%
1	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	2%
Totale (%)	0%	0%	0%	0%	0%	0%	2%	0%	2%
	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	1%	0%	0%	1%
2	0%	0%	0%	4%	0%	0%	15%	3%	0%
1	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	3%	33%
Totale (%)	0%	0%	0%	4%	0%	1%	16%	6%	34%

Couche de control d'écoulement 75 cm pente 2,5° et une précipitation 60,6 mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%
2	0%	0%	0%	1%	0%	0%	3%	2%	0%
1	0%	0%	1%	0%	0%	0%	0%	3%	41%
Totale (%)	0%	0%	1%	1%	0%	1%	4%	5%	42%

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%
2	0%	0%	0%	0%	0%	0%	4%	0%	1%
1	0%	0%	1%	0%	0%	0%	0%	2%	60%
Totale (%)	0%	0%	1%	0%	0%	1%	4%	2%	61%

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	1%	0%	0%	0%	2%
2	0%	0%	0%	0%	0%	0%	2%	0%	0%
1	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	3%	57%
	0%	0%	0%	0%	1%	0%	2%	3%	59%
	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	1%	1%	1%	0%	1%
2	0%	0%	0%	0%	0%	0%	3%	0%	0%
1	0%	0%	1%	1%	2%	0%	1%	2%	70%
	0%	0%	1%	1%	2%	1%	5%	2%	71%

Couche de control d'écoulement 75 cm pente 5° et une précipitation 46,8 mm/h

Couche de control d'écoulement 75 cm pente 5° et une précipitation 60,6 mm/h

	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3		0%	0%		<u></u>		, ,	1%	2%
2	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	0%	0%
1	0%	0%	1%	1%	1%	0%	0%	3%	68%
	0%	0%	1%	1%	1%	0%	2%	5%	70%
	1	2	3	4	5	6	7	8	9
3	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%
2	0%	0%	0%	0%	0%	0%	1%	1%	0%
1	0%	0%	1%	0%	0%	0%	0%	6%	78%
	0%	0%	1%	1%	1%	0%	1%	7%	79%

ANNEXE B SUIVI DE L'INSTRUMENTATION

Les figures présentées ci-après illustrent la variation des teneurs en eau volumique et des succions pour des scénarios supplémentaires. Cette analyse permet d'évaluer l'évolution de ces deux paramètres dans le temps de drainage qui suit le rosage du modèle. La localisation des capteurs se trouve dans la **Erreur ! Source du renvoi introuvable.**.

La Erreur ! Source du renvoi introuvable., Erreur ! Source du renvoi introuvable. et Erreur ! Source du renvoi introuvable. montrent que le TEV pour la pente de 10° présente un comportement similaire aux autres pentes (2,5° et 5°), sans mettre en évidence une désaturation inférieure al 85%. Selon le rapport, même si la pente est élevée, la valeur de l'AEV 22 kPa n'est pas atteinte.



Figure A. 1. Résultats de teneur en eau volumétrique (TEV) et succion (SUC) pour la précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 10°, pour une couche de 25 cm.



Figure A. 2. Résultats de teneur en eau volumétrique (TEV) et succion (SUC) pour la précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 10°, pour une couche de 75 cm.



Figure A. 3. Résultats de teneur en eau volumétrique (TEV) et succion (SUC) pour la précipitation de 46,8 mm/h et une pente de 10°, pour une couche de 75 cm avec une couche de protection de graviers.

ANNEXE C SCENARIOS ADDITIONNELS

Ci-dessous, les résultats des simulations des scenarios avec une pente de 10 dégrées sont présentés. Les figures montrent l'évolution des teneurs en eau volumiques pour ces scenarios.

Couche de control d'écoulement de 25 cm

Les simulations pour la CCE de 25 cm avec une pente de 10° pour un période de 30 jours et les 10 premières heures. Les simulations montrent que certains nœuds ont des faibles variations de θ en contraste avec des autres qu'atteignent la valeur des θ proche de la saturation Également, il est observé que les nœuds les plus profondes ont des variations plus faibles. Aussi qu'après 3 jours les valeurs de TEV ne varient pas.



Figure A. 4. Évolution de la TEV pour la précipitation de 46,8 mm/h, une pente de 10° et une épaisseur de 25 cm.

Couche de control d'écoulement de 75 cm sans protection

Les simulations pour la CCE de 75 cm avec une pente de 10°, pour un période de 30 jours, il montre que seulement les nœuds localisés dans la moitié supérieur de la CCE ont des variations importantes des valeurs de TEV. Les nœuds localisés au milieu de la CCE montrent leurs variations avec un certain délais par rapport à l'arrosage.

Finalement, les nœuds localisés dans la moitié inferieure montrent des faibles variations. Pareillement au cas précédent, après 3 jours les valeurs de TEV ne varient pas.



Figure A. 5. Évolution de la TEV pour la précipitation de 46,8 mm/h, une pente de 10° et une épaisseur de 75 cm.

Couche de control d'écoulement de 75 cm avec protection

Finalement, les résultats des simulations pour la CCE de 75 cm avec une pente de 10°; avec une couche de 10 cm de gravier par-dessus de la CCE, simulant la couche protectrice considéré dans le modèle du laboratoire. Les simulations pour un période de 30 jours il montre que seulement les nœuds localisés dans le niveau proche à la superficie montrent des variations importantes des valeurs de TEV. Les nœuds localisés dans le reste de l'épaisseur de la CCE montrent des faibles variations. Au contraire aux cas précédents, seulement en 4 heures les valeurs de TEV atteignent sa valeur d'équilibre (sans variation).



Figure A. 6. Évolution de la TEV pour la précipitation de 46,8 mm/h, une pente de 10° et une épaisseur de 75 cm, avec une couche protectrice de 10 cm de gravier.