

Page d'accueil

Page de Titre

Sommaire



Page 1 de 12

Retour

Plein écran

Fermer

Quitter

Simulation numérique d'un stockage de déchets nucléaires en site géologique profond*

G. Allaire, M. Briane,
R. Brizzi and Y. Capdeboscq

CMAP, UMR-CNRS 7641, Ecole Polytechnique

14 juin 2006

*Ce travail a été soutenu par le GDR MOMAS du CNRS co-financé par l'ANDRA, le BRGM, le CEA, et l'EDF.

Page d'accueil

Page de Titre

Sommaire



Page 2 de 12

Retour

Plein écran

Fermer

Quitter

Table des matières

| | | |
|---|---|---|
| 1 | Modèle étudié | 3 |
| 2 | Homogénéisation | 4 |
| 3 | Schéma numérique | 7 |
| 4 | Passage zone de stockage - champ lointain | 8 |
| 5 | Passage Module - Zone de stockage | 8 |

1. Modèle étudié

En désignant par Ω , le domaine formé par la zone de stockage et les couches géologiques l'entourant, le transport de contaminant est modélisé par le problème de type parabolique :

$$\begin{cases} \rho^\varepsilon \frac{\partial u^\varepsilon}{\partial t} - \operatorname{div}\{A^\varepsilon \operatorname{grad} u^\varepsilon\} + \vec{v} \cdot \operatorname{grad} u^\varepsilon = f^\varepsilon & \text{dans } \Omega \\ \nu \cdot (A^\varepsilon \operatorname{grad} u^\varepsilon - \vec{v} u^\varepsilon) = 0 & \text{sur } \partial\Omega \end{cases} \quad (1)$$

où $f^\varepsilon = \varepsilon^{-1} f_1(t, \frac{x}{\varepsilon})$ est un terme source à support dans les alvéoles. Le tenseur de diffusion effective

$$A^\varepsilon = A_0(x) \quad \text{dans les couches géologiques} \quad (2)$$

et

$$A^\varepsilon = \frac{1}{\varepsilon} A_1(x) \quad \text{dans les alvéoles des modules.} \quad (3)$$

La concentration u d'un radionucléide est supposée nulle à l'instant initial :

$$u^\varepsilon(0, x) = u_0. \quad (4)$$

2. Homogénéisation

Le modèle asymptotique obtenu par homogénéisation est le suivant :

$$\left\{ \begin{array}{l} \rho \frac{\partial u}{\partial t} - \operatorname{div}\{A_0 \operatorname{grad} u\} + \vec{v} \cdot \operatorname{grad} u = 0 \quad \text{dans } \Omega \\ \nu \cdot (A_0 \operatorname{grad} u - \vec{v} u) = 0 \quad \text{sur } \partial\Omega \\ u = s^* \quad \text{sur } \Sigma \end{array} \right. \quad (5)$$

où $\Sigma = \Omega \cup \{Z = 0\}$.

Les données intervenants dans l'équation sont celles décrivant les couches géologiques. La solution vérifie les mêmes conditions

aux limites sur le bord de Ω mais vérifie en plus une condition de Dirichlet sur Σ la limite ($\varepsilon \rightarrow 0$) de la zone de stockage.

Cette condition de Dirichlet s^* est définie à partir de la résolution d'un problème elliptique avec un second membre dépendant du temps :

$$\begin{cases} -\operatorname{div}\{A^* \operatorname{grad} s^*\} = \bar{f} & \text{dans } \Sigma \\ s^* = 0 & \text{sur } \partial\Sigma \end{cases} \quad (6)$$

Les coefficients effectifs sont donnés par :

$$\bar{f}(t) = \int_{[0,1]^d} f_1(t, y)$$

et

$$A^* = \int_{[0,1]^{d-1} \times \mathbb{R}} \chi(y) (A_1(y) (\operatorname{Id} + \mathbb{P}(y))) dy.$$

Les coefficients de ce nouveau problème sont eux-mêmes définis à partir de problèmes posés dans une cellule avec des conditions de périodicité et de Neumann.

Page d'accueil

Page de Titre

Sommaire



Page 6 de 12

Retour

Plein écran

Fermer

Quitter

On obtient ainsi un découplage du problème global en problèmes posés à l'intérieur des modules de stockage et un problème posé dans les couches géologiques.

Page d'accueil

Page de Titre

Sommaire



Page 7 de 12

Retour

Plein écran

Fermer

Quitter

3. Schéma numérique

Comme on travaille à ϵ ps fixé, le modèle asymptotique nous indique le choix du type de couplage que l'on peut introduire via les conditions aux limites trouvées.

Une fois le problème parabolique discrétisé en espace (éléments finis \mathbb{P}_1 -Lagrange) en en temps (Euler implicite), pour chaque pas de temps :

- Dans chaque module, on résout le problème parabolique avec conditions de périodicité en x et de Neuman sur les bords inférieur et supérieur du module. La connaissance de la solution permet de l'introduire comme condition de Dirichlet dans
- Le problème extérieur ie dans le problème parabolique posé dans les couches géologiques. On peut alors calculer les conditions de Neumann que l'on introduit pour l'étape de temps suivante lors de la résolution du problème dans le module.

Page d'accueil

Page de Titre

Sommaire



Page 8 de 12

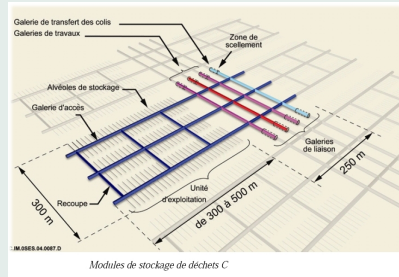
Retour

Plein écran

Fermer

Quitter

4. Passage zone de stockage - champ lointain



5. Passage Module - Zone de stockage

Page d'accueil

Page de Titre

Sommaire



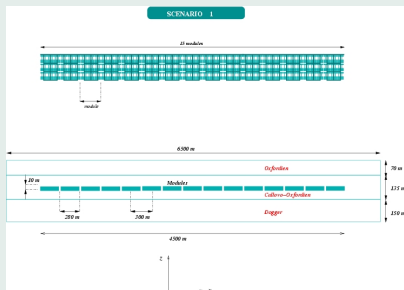
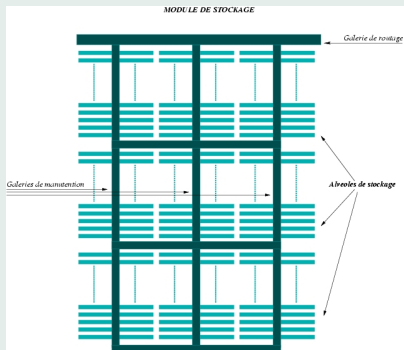
Page 9 de 12

Retour

Plein écran

Fermer

Quitter



Page d'accueil

Page de Titre

Sommaire



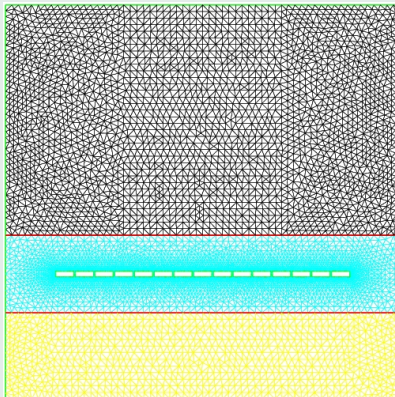
Page *10* de *12*

Retour

Plein écran

Fermer

Quitter



Page d'accueil

Page de Titre

Sommaire



Page 12 de 12

Retour

Plein écran

Fermer

Quitter

