

## Équations aux dérivées partielles

# Modèle de milieu poreux déformable : Existence de solution faible

Soulèye Kane

*Institut de Mathématiques, Université de Neuchâtel, 11, rue Emile-Argand, CH-2000 Neuchâtel, Suisse*

Reçu le 7 juin 2007 ; accepté après révision le 13 octobre 2008

Disponible sur Internet le 6 novembre 2008

Présenté par Jean-Michel Bony

### Résumé

On démontre l'existence de solution faible pour un modèle de milieu poreux déformable. Ce modèle est décrit par l'équation  $\frac{\partial w}{\partial t} - \Delta \Gamma(w) + \frac{\partial}{\partial z} \lambda(w) = 0$  sur un domaine  $\Omega$  borné régulier, avec une condition initiale et de Dirichlet homogène. Les fonctions  $\Gamma$  et  $\lambda$  sont nulles à l'origine de classe  $C^1$  et croissantes. La preuve utilise un résultat de compacité de Dubinskii que nous avons généralisé. **Pour citer cet article :** *S. Kane, C. R. Acad. Sci. Paris, Ser. I 346 (2008).*

© 2008 Académie des sciences. Publié par Elsevier Masson SAS. Tous droits réservés.

### Abstract

**Swelling porous media model: Existence of a weak solution.** The existence of solution for a swelling porous media model is presented. This model is described by the equation  $\frac{\partial w}{\partial t} - \Delta \Gamma(w) + \frac{\partial}{\partial z} \lambda(w) = 0$  on a bounded regular domain  $\Omega$ , with a initial and homogeneous Dirichlet condition. The functions  $\Gamma$  and  $\lambda$  vanish at the origin and are increasing and  $C^1$ . **To cite this article:** *S. Kane, C. R. Acad. Sci. Paris, Ser. I 346 (2008).*

© 2008 Académie des sciences. Publié par Elsevier Masson SAS. Tous droits réservés.

## 1. Modèle

Soit  $\Omega$  un domaine borné et assez régulier contenant les trois phases, solide, liquide et gazeuse d'une substance. On note  $\phi$  une phase de  $\Omega$  et  $s$  la phase solide ;  $\rho^\phi$  la masse volumique apparente de la phase  $\phi$ . En utilisant l'expression de la dérivée particulaire pour la phase  $\phi$  et la phase  $s$ , on a

$$\frac{D\rho^\phi}{D^s t} - \frac{\rho^\phi}{\rho_d} \frac{D\rho_d}{D^s t} + \text{Grad}[\rho^\phi(v^\phi - v^s)] : F^{-1} = f_\phi$$

où  $\text{Grad}$  désigne l'opérateur gradient par rapport à un état de référence qui est fixe,  $v^\phi$  la vitesse par rapport à la phase  $\phi$ ,  $F$  le tenseur de déformation,  $\rho_d$  la densité apparente sèche du sol, voir [7,8]. Donc

$$\rho_d \frac{D(\rho^\phi / \rho_d)}{D^s t} + \text{Grad}[\rho^\phi(v^\phi - v^s)] : F^{-1} = f_\phi. \quad (1)$$

Adresse e-mail : [souleye.kane@unine.ch](mailto:souleye.kane@unine.ch).

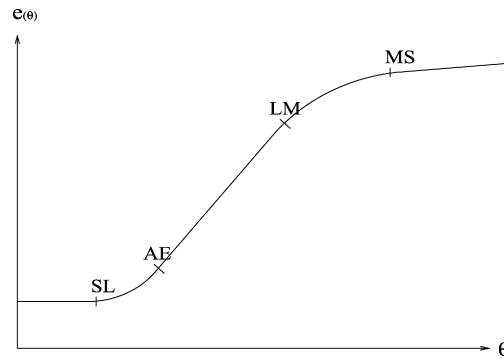


Fig. 1. Courbe de retrait de vertisol et points caractéristiques du modèle de Braudeau (1988).

En posant  $v_{\phi/s}$  la vitesse relative de la phase  $\phi$  par rapport à la phase solide, l'équation ci-dessus devient

$$\rho_d \frac{D(\rho^\phi / \rho_d)}{D^s t} + \text{Grad}[\rho^\phi v_{\phi/s}] : F^{-1} = f_\phi. \quad (2)$$

Dans notre modèle physique, on a  $\rho^\phi = \rho\theta$ ,  $\phi$  est la phase fluide et  $\theta v_{\phi/s} = q_s$  est la vitesse de filtration du fluide par rapport à la phase solide. On a par la loi de Darcy généralisée

$$q = -K(\theta) \text{grad } H(\theta),$$

$$q_s = F^{-1} q = -F^{-1} K(\theta) (\text{Grad } H(\theta)) \cdot F^{-1}.$$

Notons  $e = \rho_s / \rho_d - 1$ ,  $K_s = F^{-1} K$ ,  $\Theta = \theta \rho_s / \rho_d$ . Comme  $\rho = 1$  pour l'eau, l'équation d'écoulement pour un milieu poreux déformable devient

$$\frac{1}{1+e} \frac{D\Theta}{D^s t} - \text{Grad}[K_s(\Theta) (\text{Grad}(H(\Theta))) \cdot F^{-1}] : F^{-1} = f_1 \quad (3)$$

avec  $H = h - z + h_p$ . La quantité  $h(s) = -\frac{1}{\alpha}(s^{-1/m} - 1)^{1/n}$  est le potentiel matriciel donné par Van Genuchten [9];  $\alpha, m, n$  étant des paramètres. La valeur  $z$  désigne le potentiel gravitationnel,  $h_p$  le potentiel de surcharge donné en coordonnée matérielle,  $K_s(\Theta)$  la conductivité hydraulique relative à la phase solide donnée par Van Genuchten,  $e = e(\Theta)$  obtenue avec le modèle de retrait de vertisol de E. Braudeau [1] (voir Fig. 1). Considérons une déformation du type  $F = g(\Theta)^{-1} I$ ,  $K_s(\Theta) = k(\Theta) I$  avec  $g(\Theta) = (\frac{1+e(\Theta)}{1+e_r})^{-1/3}$ ,  $k(s) = k_s s^L (1 - (1 - s^{L/m})^m)^2$ ;  $L$  étant un paramètre (voir dans [4]). En supposant qu'il n'y a pas de terme source et en posant

$$w = l(\Theta) = \int_0^\Theta \frac{1}{(1+e(s))g(s)} ds, \quad \gamma(\Theta) = \int_0^\Theta k(s)g(s)h'(s) ds,$$

$$\Theta = l^{-1}(w), \quad \Gamma(w) = \gamma(l^{-1}(w)), \quad \lambda(w) = k(l^{-1}(w))g(l^{-1}(w))$$

l'équation (3) donne

$$\frac{\partial w}{\partial t} - \Delta \Gamma(w) + \frac{\partial}{\partial z} \lambda(w) = 0 \quad \text{dans } \Omega \times ]0, T[, \quad (4)$$

$$w(x, t) = 0 \quad \text{sur } \partial\Omega \times ]0, T[, \quad (5)$$

$$w(x, 0) = w_0(x) \quad \text{dans } \Omega. \quad (6)$$

## 2. Formulation faible

Pour  $p > 2$ , on suppose qu'il existe  $q \in ]0, p - 1]$  tel que

$$\Gamma(s) \leq s^q, \quad \lambda(s) \leq s^q. \quad (7)$$

Download English Version:

<https://daneshyari.com/en/article/4671091>

Download Persian Version:

<https://daneshyari.com/article/4671091>

[Daneshyari.com](https://daneshyari.com)