

## Единственность решения задачи тепломассопереноса в снежном покрове

*Э.И. Леонова, А.А. Папин*  
АлтГУ, Барнаул

В рамках теории многофазной фильтрации рассматривается задача тепломассопереноса в тающем снежном покрове. Доказана единственность решения регулярной одномерной задачи.

**Ключевые слова:** *двухфазная фильтрация, единственность, тепломассоперенос.*

Следуя [1], [2], рассмотрим следующую систему уравнений:

$$\frac{\partial \rho_i}{\partial t} + \operatorname{div}(\rho_i \vec{u}_i) = \sum_{j=1}^3 I_{ji}, \quad i = 1, 2, 3, \quad I_{ji} = -I_{ij}, \quad \sum_{i,j=1}^3 I_{ij} = 0; \quad (1)$$

$$\vec{v}_i = -K_0 \frac{k_{0i}}{\mu_i} (\nabla p_i + \rho_i^0 \vec{g}), \quad i = 1, 2, \quad (2)$$

$$p_2 - p_1 = p_c(s_1, \theta), \quad \sum_{i=1}^2 s_i = 1;$$

$$\left( \sum_{i=1}^3 \rho_i^0 c_i \alpha_i \right) \frac{\partial \theta}{\partial t} + \left( \sum_{i=1}^2 \rho_i^0 c_i \vec{v}_i \right) \nabla \theta = \operatorname{div}(\lambda_c \nabla \theta) + \nu \frac{\partial \rho_3^0 \alpha_3}{\partial t}. \quad (3)$$

Здесь  $\vec{u}_i$  – скорость  $i$ -й фазы;  $\rho_i$  – приведенная плотность, связанная с истинной плотностью  $\rho_i^0$  и объемной концентрацией  $\alpha_i$  соотношением  $\rho_i = \alpha_i \rho_i^0$  (условие  $\sum_{i=1}^3 \alpha_i = 1$  является следствием определения  $\rho_i$ );  $I_{ji}$  – интенсивность перехода массы из  $j$ -й в  $i$ -ю составляющую в единице объема в единицу времени;  $\vec{v}_i = \phi s_i (\vec{u}_i - \vec{u}_3)$  – скорости фильтрации воды и воздуха;  $\phi$  – пористость снега ( $\phi = \phi(\theta)$ ,  $0 < \phi < 1$ );  $s_1, s_2$  – насыщенности воды и воздуха ( $\alpha_1 = \phi s_1$ ,  $\alpha_2 = \phi s_2$ ,  $\alpha_3 = 1 - \phi$ );  $K_0(\phi)$  – тензор фильтрации;  $k_{0i}$  – фазовые проницаемости ( $k_{0i} = k_{0i}(s_i) \geq 0$ ,  $k_{0i}|_{s_i=0} = 0$ );  $\mu_i$  – динамическая вязкость;  $p_i$  – давления фаз;  $p_c$  – капиллярное давление,  $\vec{g}$  – вектор ускорения силы тяжести;  $\theta$  – температура среды ( $\theta_i = \theta$ ,  $i = 1, 2, 3$ );  $c_i = \text{const} > 0$  – теплоемкость  $i$ -й фазы при постоянном объеме;  $\nu = \text{const} > 0$  – удельная теплота плавления льда;  $\lambda_c$  – теплопроводность снега ( $\lambda_c = a_c + b_c \rho_c^2$ ,  $\rho_c = \sum_{i=1}^3 \rho_i^0 \alpha_i$ ,  $a_c = \text{const} > 0$ ,  $b_c = \text{const} > 0$ ) [3].

Функции  $\alpha_3(\theta)$ ,  $I_{31} = I_{31}(\theta)$  – заданы,  $\vec{u}_3 = 0$ ,  $I_{12} = I_{23} = 0$ .

В одномерном случае система (1)–(3) сводится к трем уравнениям относительно  $s \equiv s_1, \theta$  и  $p = p_2 + \int_s^1 \frac{k_{01}}{k(\xi)} \frac{\partial p_c}{\partial \xi} d\xi$ :

$$\begin{cases} \frac{\partial \phi s}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x} \left( a(s, \phi) \frac{\partial s}{\partial x} + b(s) v + F \right) + \frac{\partial \phi}{\partial t}, \\ \sum_{i=1}^3 \rho_i^0 c_i \alpha_i \frac{\partial \theta}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x} \left( \lambda_c \frac{\partial \theta}{\partial x} \right) - \sum_{i=1}^2 \rho_i^0 c_i \bar{v}_i \frac{\partial \theta}{\partial x} + v \frac{\partial \rho_3^0 \alpha_3}{\partial t}, \\ \frac{\partial}{\partial x} \left( K \frac{\partial p}{\partial x} + f \right) = \rho_3^0 \frac{\partial \phi}{\partial t} \left( \frac{1}{\rho_1^0} - \frac{1}{\rho_3^0} \right), \end{cases} \quad (4)$$

при следующих начально-краевых условиях

$$\begin{cases} s(0, t) = s_0(t), \quad s(1, t) = s_1(t), \quad s(x, 0) = s^0(t), \\ \theta(0, t) = \theta_0(t), \quad \theta(1, t) = \theta_1(t), \quad \theta(x, 0) = \theta^0(t), \\ p(0, t) = p_0(t), \quad p(1, t) = p_1(t). \end{cases} \quad (5)$$

Система (1)–(3) при заданной пористости рассматривалась в работах [4–8]. Задача при других краевых и начальных условиях численно изучалась в статье [9].

*Определение.* Функции  $s(x, t)$ ,  $\theta(x, t)$ ,  $p(x, t)$  называются классическим решением задачи (4)–(5), если они удовлетворяют системе уравнений (4), граничным и начальным условиям (5) как непрерывные  $\bar{Q}_T$  функции, причем  $0 < s(x, t) < 1$ ,  $0 < \theta(x, t) < \infty$ ,  $(x, t) \in \bar{Q}_T = \bar{\Omega} \times [0, T]$ ,  $\bar{\Omega} = [0, 1]$ ,  $x \in (0, 1)$ .

*Теорема.* Пусть выполняется условие  $\left| \frac{\partial \phi}{\partial \theta} \right| \leq \delta \phi_0(\theta)$ , где параметр  $\delta$  – мал, а  $\phi_0(\theta)$  – ограниченная функция. Тогда задача (4)–(5) имеет единственное решение.

*Доказательство.* Предположим, что существует два различных решения:  $(s^{(1)}, \theta^{(1)}, p^{(1)})$  и  $(s^{(2)}, \theta^{(2)}, p^{(2)})$ . Обозначим  $s = s^{(1)} - s^{(2)}$ ,  $\theta = \theta^{(1)} - \theta^{(2)}$ ,  $p = p^{(1)} - p^{(2)}$ . Рассмотрим разность уравнений (4). Получим следующую линейную однородную систему:

$$\begin{aligned} & B_1(x, t)\theta + B_2(x, t)s_t + B_3(x, t)s + B_4(x, t)\theta_t + \\ & + (B_5(x, t)s + B_6(x, t)\theta + B_7(x, t)s_x + B_8(x, t)p_x)_x = 0, \end{aligned} \quad (6)$$

$$\begin{aligned} & (C_1(x, t)\theta + C_2(x, t)s + C_3(x, t)\theta_x)_x + C_4(x, t)\theta_x + \\ & + C_5(x, t)\theta_t + C_6(x, t)s + C_7(x, t)\theta + C_8(x, t)s_x + C_9(x, t)p_x = 0, \end{aligned} \quad (7)$$

$$\begin{aligned} & (A_1(x, t)s + A_2(x, t)\theta + A_3(x, t)p_x)_x + \\ & + A_4(x, t)\theta_t + A_5(x, t)\theta = 0, \end{aligned} \quad (8)$$

в которой коэффициенты  $A_i$ ,  $B_i$ ,  $C_i$  легко вычисляются из системы (4).

Тогда начально-краевые условия примут вид:

$$\begin{aligned} s(0, t) = s(1, t) = s(x, 0) = 0, \quad \theta(0, t) = \theta(1, t) = \theta(x, 0) = 0, \\ p(0, t) = p(1, t) = 0. \end{aligned}$$

Из уравнения (8) после умножения на функцию  $p(x, t)$ , интегрирования и применения неравенства Коши с  $\varepsilon$  выводим:

$$\int_0^1 p_x^2 dx \leq D_1(\delta) \int_0^1 (s^2 + \theta^2) dx + D_2 \delta^2 \int_0^1 \theta_x^2 dx + D_3 \delta^2 \int_0^1 s_x^2 dx. \quad (9)$$

Из уравнения (7) после умножения на функцию  $\theta(x, t)$  и последующего интегрирования получим:

$$\int_0^1 \theta^2 dx + \int_0^T \int_0^1 \theta_x^2 dx dt \leq D_4(\delta) \int_0^T \int_0^1 (s^2 + \theta^2) dx dt + D_5(\delta) \int_0^T \int_0^1 s_x^2 dx dt. \quad (10)$$

Из уравнения (6) аналогично получаем:

$$\int_0^1 s^2 dx + \int_0^T \int_0^1 s_x^2 dx dt \leq D_6(\delta) \int_0^T \int_0^1 (s^2 + \theta^2) dx dt + D_7 \delta^2 \int_0^T \int_0^1 \theta_x^2 dx dt. \quad (11)$$

Сложим оценки (10) и (11). Тогда

$$\int_0^1 (s^2 + \theta^2) dx + \int_0^T \int_0^1 (s_x^2 + \theta_x^2) dx dt \leq D_8(\delta) \int_0^T \int_0^1 (s_x^2 + \theta_x^2) dx dt + D_9(\delta) \int_0^T \int_0^1 (s^2 + \theta^2) dx dt.$$

Подбирая параметр  $\delta$  из условия  $D_8(\delta) < \frac{1}{2}$ , получим:

$$\int_0^1 (s^2 + \theta^2) dx + \frac{1}{2} \int_0^T \int_0^1 (s_x^2 + \theta_x^2) dx dt \leq D_9(\delta) \int_0^T \int_0^1 (s^2 + \theta^2) dx dt. \quad (12)$$

Из (12) выводим неравенство Гронуолла:

$$\int_0^1 (s^2 + \theta^2) dx \leq D_9(\delta) \int_0^T \int_0^1 (s^2 + \theta^2) dx dt, \quad (13)$$

причем  $|D_9| \leq C$ . Из (13) следует, что  $s = s^{(1)} - s^{(2)} = 0$ ,  $\theta = \theta^{(1)} - \theta^{(2)} = 0$ . Подставляя  $s$  и  $\theta$  в оценку для  $p$  (9), получим, что  $p^{(1)} - p^{(2)} = 0$ . Теорема доказана.

*Работа выполнена при поддержке совместного проекта TUBITAK и РФФИ 20-58-46009 СТ\_a "Нагрузки на инженерные сооружения в морском льду".*

### Библиографический список

1. Коробкин А.А., Папин А.А., Хабахпашева Т.И. Математические модели снежно-ледового покрова. – Барнаул: Изд-во Алт. ун-та, 2013. – 116 с.

2. Кучмент Л.С., Демидов В.Н., Мотовилов Ю.Г. Формирование речного стока. Физико-математические модели. – М.: Изд-во Наука, 1983. – 216 с.

3. Папин А.А. Разрешимость модельной задачи тепломассопереноса в тающем снеге // Прикладная механика и техническая физика. – Новосибирск, 2008. – Т. 49, № 4. – С. 13–23.

4. Антонцев С.Н., Папин А.А. Приближенные методы решения задач двухфазной фильтрации // Доклады Академии наук СССР. – 1979. – Т. 247, № 3. – С. 521–525.

5. Gray J.M.N.T. Water movement in wet snow // Philosophical Transactions: Mathematical, Physical and Engineering Sciences. – 1996. – V. 354, N. 1707. – P. 465–500.

6. Colbeck S.C. A theory of water percolation in snow // Journal Glaciol. – 1972. – V. 11, N. 63. – P. 369–385.

7. Папин А.А. Разрешимость "в малом" по времени системы уравнений одномерного движения двух взаимопроникающих вязких несжимаемых жидкостей // Динамика сплошной среды. – 1999. – № 114. – С. 64–70.

8. Sellers S. Theory of water transport in melting snow with a moving surface // Cold Regions Science and Technology. – 2000. – V. 2000, N 31. – P.47-57.

9. Сибин А.Н., Папин А.А. Тепломассоперенос в тающем снеге // Прикладная механика и техническая физика. – 2021. – Т. 62, № 1 (365). – С. 109–118.

**УДК 532.5**

## **Об одной модели динамики жидкого слоя в следе за ударом упругим телом**

***К.Е. Найденова<sup>1</sup>, К.А. Шишмарев<sup>1</sup>, А.А. Коробкин<sup>2</sup>***

<sup>1</sup>*АлтГУ, г. Барнаул*

<sup>2</sup>*Университет Восточной Англии, Великобритания*

Статья посвящена математическому моделированию жидкости в результате удара упругим телом по свободной поверхности. Основной упор сделан на описании поведения жидкости в следе за ударом. В состоянии покоя жидкость имеет заданную конечную глубину. С использованием асимптотических методов выводится модель поведения жидкости в следе за ударом в случае большой начальной скорости удара и малой глубины жидкого слоя.