

Автомодельное решение задачи абляции деформируемого ледового покрова

Н.Ю. Глебова, А.А. Папин

АлтГУ, г. Барнаул

В работе изучается модель, описывающая процесс сублимации льда. Лёд рассматривается как деформируемая пористая среда, в порах которой движется влажный воздух. В основе рассматриваемой модели лежат уравнения сохранения масс с учётом фазового перехода, закон Дарси для влажного воздуха, учитывающий движение пористого скелета, реологическое уравнение для пористости, уравнения равновесия и сохранения энергии для системы лёд-воздух [1, 2]:

$$\frac{\partial \phi \rho_f}{\partial t} + \operatorname{div}(\phi \rho_f \vec{u}_f) = -S, \quad (1)$$

$$\frac{\partial (1 - \phi) \rho_s}{\partial t} + \operatorname{div}((1 - \phi) \rho_s \vec{u}_s) = S, \quad (2)$$

$$\phi(\vec{u}_f - \vec{u}_s) = -K_0 \frac{k}{\mu} (\nabla p_f + \rho_f \vec{g}), \quad (3)$$

$$(c_f \rho_f^0 \phi + c_s \rho_s^0 (1 - \phi)) \frac{\partial \theta}{\partial t} + (\phi \rho_f \vec{u}_f + (1 - \phi) \rho_s \vec{u}_s) \nabla \theta = \operatorname{div}(\lambda_c \nabla \theta) - L_s S, \quad (4)$$

$$p_{tot} = \phi p_f + (1 - \phi) p_s, \quad p_e = (1 - \phi)(p_s - p_f), \quad (5)$$

$$\rho_{tot} = \phi \rho_f + (1 - \phi) \rho_s, \quad (1)$$

$$p_f = \rho_f R \theta, \quad \nabla \cdot \vec{u}_s = -a(\phi) p_e, \quad \nabla p_{tot} = \rho_{tot} \vec{g}. \quad (7)$$

Здесь $\rho_f, \rho_s, \vec{u}_f, \vec{u}_s$ – соответственно истинные плотности и скорости влажного воздуха и льда; ϕ – пористость, $p_f(\rho_f, \theta), p_s$ – соответственно давление льда и пара; p_e – эффективное давление; θ – температура среды; $S(\phi, \rho_f, \theta)$ – интенсивность фазового перехода лёд-влажный воздух; K_0 – тензор фильтрации; k – проницаемость; μ – динамическая вязкость газа; $a(\phi), c_f, c_s, \lambda_c$ – параметры пороупругой среды; R – универсальная газовая постоянная.

В приложениях широко используется следующая эмпирическая формула для фазового перехода [3]:

$$S(x, t) = \frac{dm}{dt}(\theta, \sigma, u) \frac{3c(x, t)}{4\pi r^3}, \quad \frac{dm}{dt} = \frac{2\pi r \sigma}{\frac{L_s}{K_0 N u} \left(\frac{L_s M}{R \theta} - 1 \right) + \frac{1}{D \rho_{tot} S h}}, \quad \sigma = \left(\frac{\rho_f}{\rho_n} - 1 \right),$$

где L_s – теплота сублимации льда; $c(x, t) = 1 - \phi$ – концентрация льда; $\frac{dm}{dt}$ – скорость изменения массы; σ – пересыщение водяного пара относительно льда; M – молярная масса воды; r – радиус частицы; D – коэффициент диффузии; K – молекулярная теплопроводность в атмосфере; ρ_n – плотность насыщенного водяного пара; Nu – число Нуссельта; Sh – число Шервуда.

Данная зависимость для фазового перехода была использована в работах [4, 5]. В настоящей работе используется следующая формула

$$S = \begin{cases} G \phi(1 - \phi)(\rho_f - \rho_n) \frac{\rho_f}{\rho_n}, & 0 \leq \rho_f \leq \rho_n, \\ 0, & \rho_f \leq 0, \quad \rho_f \geq \rho_n \end{cases},$$

$$G = \frac{3\rho_s}{\rho_n r^2 \left(\frac{L_s}{K\theta Nu} \left(\frac{L_s M}{R\theta} - 1 \right) + \frac{1}{D\rho_n Sh} \right)}.$$

Математическое обоснование постановок начально-краевых задач для системы (1)–(7) приведено в работе [6] в предположении, что лёд является неподвижной, вязкой и несжимаемой средой. В случае $S = 0$ система рассматривалась в работе [7]. Близкие вопросы рассматривались в [8, 9, 10].

При исследовании системы (1)–(7) используются следующие гипотезы: температура постоянна ($\theta = const$), сила тяжести отсутствует, движение является одномерным. В данных предположения строится автомодельное решение типа «бегущей волны» $\xi = x - ct$, где $c < 0$. В результате приходим к системе вида ($-\infty < \xi < 0$)

$$\frac{d}{d\xi} \left((u_f - c)\rho_f \phi \right) = -S, \quad (8)$$

$$\frac{d}{d\xi} \left((u_s - c)\rho_s(1 - \phi) \right) = S, \quad (9)$$

$$\phi(u_f - u_s) = -\tilde{K}_0 \frac{d\rho_f}{d\xi}, \quad \tilde{K}_0 = K_0 \frac{k}{\mu}, \quad (10)$$

$$\frac{du_s}{d\xi} = -a(\phi)p_e, \quad p_e = p^0 - p_f, \quad p_f = R\theta\rho_f, \quad p^0 = const. \quad (11)$$

Из (8) и (9) имеем

$$(u_f - c)\rho_f \phi + (u_s - c)\rho_s(1 - \phi) = A_1 = const. \quad (12)$$

Используя граничные условия

$$u_f(0) = u_f^+, \quad u_s(0) = u_s^+, \quad \phi(0) = \phi^+, \quad \rho_f = \rho^+, \quad \lim_{\xi \rightarrow \infty} u_f(\xi) = u_f^-,$$

$$\lim_{\xi \rightarrow -\infty} u_s(\xi) = u_s^-, \quad \lim_{\xi \rightarrow -\infty} \phi(\xi) = \phi^-, \quad \lim_{\xi \rightarrow -\infty} \rho_f(\xi) = \rho^-,$$

находим $c < 0$ и A_1 в виде

$$c = \frac{u_f^- \rho^- \phi^- - u_f^+ \rho^+ \phi^+ + \rho_s((1 - \phi^-)u_s^- - (1 - \phi^+)u_s^+)}{\rho^- \phi^- - \rho^+ \phi^+ + \rho_s(\phi^+ - \phi^-)},$$

$$A_1 = u_f^- \rho^- \phi^- + \rho_s(1 - \phi^-)u_s^- - c(\rho^- \phi^- - \rho_s(1 - \phi^-)).$$

Система (8)–(11) сводится к двум уравнениям:

$$\frac{d}{d\xi} \left(\frac{1}{\rho_{tot}} \left(A_1 + \tilde{K}_0 \rho_f \frac{dp_f}{d\xi} \right) \right) = -a(\phi)(p^0 - p_f),$$

$$\frac{d}{d\xi} ((u_s - c)\rho_s(1 - \phi)) = S, \quad u_s - c = \frac{1}{\rho_{tot}} \left(A_1 + \tilde{K}_0 \rho_f \frac{dp_f}{d\xi} \right).$$

Основным результатом работы является доказательство принципов максимума для ρ_f и ϕ , вида $0 \leq \rho_f \leq \rho_n$ и $0 \leq \phi \leq 1$.

Работа выполнена при финансовой поддержке гранта РФФИ №16-08-00291 «Гидроупругие и термодинамические эффекты при взаимодействии пороупругого снежно-ледового покрова с конструкциями».

Библиографический список

1. Кучмент Л.С., Демидов В.Н., Мотовилов Ю.Г. Формирование речного стока. Физико-математические модели. – М.: Наука, 1983. – 214 с., с. 105.
2. Fowler, A.C. (1990), A compaction model for melt transport in the Earth's asthenosphere, part 1, the basic model, in Magma Transport and Storage, edited by M.P. Ryan, pp. 3-14, Jhon Wiley, New York.
3. Thorpe A.D., B.J. Mason. The evaporation of spheres and ice crystals, Br. J. Appl. Phys., 17, 541–548, 1996.
4. C. D. Groot Zwaafink, H. L'owe, R. Mott, M. Bavay, and M. Lehnin. Drifting snow sublimation : A high- resolution 3-D model with temperature and moisture feedbacks, 2011.
5. Xiaoqing Dai, Ning Huang Numerical simulation of drifting snow sublimation in the saltation layer // Key Laboratory of mechanics on Disaster and Environment in Western China, Lanzhou University, Lanzhou 730000, China, 2014.
6. Глебова Н.Ю., Папин А.А. Автомодельное решение задачи о сублимации снега. Ломоносовские чтения на Алтае(2017). – С. 404.
7. Токарева М.А. Конечное время стабилизации решения уравнений фильтрации жидкости в пороупругой среде // Известия Алтайского государственного университета. – 2015. – Т. 2, № 1. – С. 153–157.
8. Папин А.А. Разрешимость модельной задачи тепломассопереноса в тающем снеге // Прикладная механика и техническая физика. – 2008. – Т. 49, № 4 (290). – С. 13–24.

9. Papin A. A., Sibin A. N. Model isothermal internal erosion of soil // J. Phys.: Conf. Ser. Volume 722, conference 1, 2016. p. 1–8.

10. Папин А.А., Сибин А.Н. Автомодельное решение задачи поршневого вытеснения жидкостей в пороупругой среде // Известия АлтГУ. – 2016. – № 1 (89). – С. 152–156.

УДК 536.25

Математические модели конвективных течений в условиях массопереноса на термокапиллярной границе раздела

О.Н. Гончарова
АлтГУ, г. Барнаул

Теоретическому и экспериментальному изучению проблем конвекции жидкостей в условиях тепломассопереноса на границе раздела уделяется в настоящее время большое внимание [1]. Важность результатов таких исследований состоит в их использовании при решении комплекса научных задач механики жидкости и теплофизики, возникающих при оптимизации и совершенствовании прикладных разработок в области жидкостных технологий охлаждения, систем регистрации информации, получения кристаллов с высокой степенью структурной однородности. При проведении исследований разрабатываются новые либо уточнённые математические модели, адекватно описывающие изучаемые физические процессы, позволяющие выявить механизмы возможных кризисных явлений и определить способы управления течениями, изучить влияние разнородных физико-химических факторов, в частности, воздействия точечного лазерного излучения и испарения на структуру течения.

Одним из принципиальных вопросов математического моделирования является построение точного решения определяющих уравнений. На основе трёхмерных [2, 3] и двумерных [4, 5] точных решений уравнений Навье–Стокса в приближении Обербека–Буссинеска проводится аналитическое и численное исследование двухслойных течений с испарением и/или конденсацией на границе раздела. Построенные решения могут быть названы обобщением решения Остроумова–Бириха [6, 7], имеют групповую природу [8] и позволяют учесть одновременно наличие горизонтального и вертикального градиентов температуры, эффекты диффузионной теплопроводности и термодиффузии пара в газовой среде и на межфазной границе. Именно решения групповой природы подразумевают сохранение свойств симметрии,