

УДК 536.3+536.42

## Численное исследование теплового состояния слоя анизотропно рассеивающего излучение льда\*

Слепцов С.Д.<sup>1</sup>, Саввинова Н.А.<sup>2</sup>

<sup>1</sup>Институт теплофизики им. С.С. Кутателадзе СО РАН, Новосибирск

<sup>2</sup>Северо-восточный федеральный университет им. М.К. Аммосова, Якутск

E-mail: sleptsov@itp.nsc.ru

Методами математического моделирования в однофазной постановке задачи Стефана поставлена и решена задача таяния слоя рассеивающего излучение льда. Для решения радиационной части задачи использован модифицированный метод средних потоков. Учет анизотропного рассеяния осуществлен с помощью метода разложения индикатрисы рассеяния по полиномам Лежандра. Показано влияние направления рассеяния на скорость таяния слоя льда. Получено удовлетворительное согласование результатов расчетов с экспериментальными данными и с данными расчетов, проведенных транспортным методом.

**Ключевые слова:** лед, задача Стефана, анизотропное рассеяние, полином Лежандра.

### Введение

Естественный лед представляет собой полупрозрачный светорассеивающий материал. Свет рассеивается пузырьками газов, трещинами, органическими и неорганическими частицами. При изучении теплового состояния слоя льда необходимо рассматривать как радиационный, так и кондуктивный теплообмен. Исследования по этой теме представлены в работах [1–4].

Математическое моделирование нагрева и последующего таяния сплошного слоя льда основано на задаче Стефана для полупрозрачных сред. В работах [5, 6] авторы показали применимость однофазного приближения задачи Стефана для расчета таяния чистого, нерассеивающего льда при его облучении внешним источником теплового излучения. В исследовании [7] авторы решили задачу для рассеивающего льда. Валидацию результатов они проводили по экспериментальным данным [8]. Для решения задач радиационно-кондуктивного теплообмена с учетом анизотропного рассеяния излучения можно использовать различные представления индикатрисы рассеяния, начиная от разложения индикатрисы в ряд по полиномам Лежандра [9, 10] до простейшего транспортного приближения [10, 11]. Целью настоящей работы является обобщение результатов [7] с использованием разложения индикатрисы в ряд по полиномам Лежандра для учета анизотропного рассеяния и сравнение расчетных данных с данными исследования [8].

---

\* Исследования выполнены в рамках государственного задания ИТ СО РАН (121031800219-2)

**Постановка задачи**

Геометрическая схема задачи представляет собой слой рассеивающего излучение льда с начальной толщиной  $L_0$ , расположенный на вертикальной непрозрачной подложке и находящийся в среде с постоянной температурой  $T_\infty$ . Аналогично работе [12] будем предполагать, что рассеяние излучения происходит на пузырьках воздуха. Правая поверхность слоя освещается лампой с температурой накаливания нити 3200 К с постоянным падающим потоком излучения  $E_v^* = 4649 \text{ Вт/м}^2$ . Спектральный состав источника излучения аналогичен спектральному составу, изученному в [7]. Авторы работ [3, 4, 8] отметили, что в диапазоне длин волн излучения от 0,3 до 1,2 мкм рассеяние излучения значительно превалирует над поглощением. В диапазоне длин волн от 1,2 мкм и выше, наоборот, поглощение излучения во льду значительно превышает рассеяние. В связи с этим для учета селективности рассматриваются два диапазона длин волн: от 0,3 до 1,2 мкм и от 1,2 до 3 мкм. Расчетные значения доли падающего излучения и коэффициента объемного поглощения льда представлены в таблице.

Предполагается, что граничные поверхности слоя льда диффузно поглощают, отражают и пропускают излучение таким образом, что  $A_i + R_i + D_i = 1$ , где  $A_i, R_i, D_i$  — поглощательная, отражательная и пропускательная полусферические способности поверхности льда соответственно. Также на поверхности выполняется условие  $A_i = \varepsilon_i$ , где  $\varepsilon_i$  — степень черноты,  $i = 1, 2$ . Согласно [8], левая поверхность подложки поддерживается при постоянной температуре  $T_{\text{sub}}$ , которая совпадает с начальной температурой плоского слоя льда  $T(x, 0)$ .

Решение задачи проводится в два этапа. На первом этапе рассматривается радиационно-кондуктивный теплообмен, при котором падающее излучение поглощается, рассеивается и нагревает слой льда до момента, когда температура правой поверхности достигнет температуры плавления  $T_f$ . Далее начинается второй этап, на котором температура правой границы фиксирована:  $T(L(t), t) = T_f$ . Таким образом, в этой точке выполняется условие Стефана. Предполагается, что образующаяся на поверхности пленки вода стекает под действием силы тяготения с температурой  $T_{\text{пл}}$ , которая выше температуры таяния льда. Толщина пленки пренебрежимо мала по сравнению с толщиной слоя льда, поэтому перепадом температуры в ней можно пренебречь, считая пленку изотермичной. Следовательно, наличие пленки воды может быть учтено с помощью условия на межфазной границе в рамках однофазной задачи Стефана.

Нестационарное уравнение энергии для плоского слоя льда с температурой  $T(x, t)$  с учетом переноса энергии излучением записывается в виде

$$c\rho \frac{\partial T(x, t)}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x} \left( \lambda \frac{\partial T(x, t)}{\partial x} - E(x, t) \right), \quad 0 < x < L(t), \quad (1)$$

здесь  $c$  — теплоемкость,  $\rho$  — плотность,  $\lambda$  — коэффициент теплопроводности,

$$E(x, t) = E^+(x, t) - E^-(x, t) = 2\pi \int_0^1 \int_0^\infty \left( I_v^+(x, \mu, t) - I_v^-(x, \mu, t) \right) \mu d\mu dv$$

— плотность потока результирующего излучения,  $I_v^\pm$  — спектральная интенсивность излучения,  $\mu$  — косинус

**Таблица**  
Спектральные характеристики льда и источника излучения

Номер спектральной полосы ( $j$ )	$\nu_j, 10^{14} \text{ Гц}$	$\lambda_j, \text{ мкм}$	$\alpha_j, \text{ м}^{-1}$	$\omega_j$	$E_j^*, \text{ Вт/м}^2$
1	9,09–2,02	0,33–1,2	0,01	0,99	2073
2	2,02–1,18	1,2–3	1	0,8	1883

угла между направлением излучения и осью координат  $x$ ,  $\nu$  — частота излучения.

Граничные условия для уравнения (1) на первом этапе процесса записываются следующим образом:

$$\begin{aligned} -\lambda \frac{\partial T}{\partial x} &= A_1 E^-(x, t) - \varepsilon_1 \sigma_0 T^4, \quad x = 0, \\ \lambda \frac{\partial T}{\partial x} - h(T_\infty - T) - |E_{\text{res},2}| &= 0, \quad x = L_0, \end{aligned} \quad (2)$$

где  $|E_{\text{res},2}| = A_2 (E^+(x, t) + E_\nu^*) - \varepsilon_2 \sigma_0 (T^4(x, t) - T_\infty^4)$ . Уравнения (1) и (2) дополняются начальным условием  $T(x, 0) = T_{\text{sub}}$ .

На втором этапе процесса температура правой поверхности слоя льда  $x = L(t)$  фиксирована:  $T(x, t) = T_f$ . Граничное условие (2) на левой поверхности остается прежним, тогда как на правой поверхности слоя льда имеет место условие Стефана, учитывающее пленку воды:

$$\lambda \frac{\partial T}{\partial x} - h(T_{\text{fil}} - T_\infty) - |E_{\text{res},\text{fil}}| = \rho \gamma \frac{\partial L}{\partial t}, \quad (3)$$

где

$$|E_{\text{res},\text{fil}}| = A_2 (E^+(x, t) + E_\nu^*) - \varepsilon_2 \sigma_0 (T^4(x, t) - T_{\text{fil}}^4 - T_\infty^4), \quad x = L(t), \quad (4)$$

здесь  $\gamma$  — скрытая теплота фазового перехода.

Расчет переноса излучения проводится с использованием достаточно точного и эффективного модифицированного метода средних потоков [2, 9]. Согласно этому подходу, интегро-дифференциальное уравнение переноса излучения сводится к системе двух нелинейных дифференциальных уравнений для плоского слоя полупрозрачной поглощающей и рассеивающей среды. Дифференциальный аналог уравнения переноса для полусферических потоков  $E_j^\pm$  с учетом анизотропного рассеяния излучения представляется в виде [9]

$$\begin{aligned} \frac{d}{d\tau_j} (E_j^+ - E_j^-) + (1 - \omega_j) (m_j^+ E_j^+ - m_j^- E_j^-) &= (1 - \omega_j) n^2 B_j, \\ \frac{d}{d\tau_j} (m_j^+ l_j^+ E_j^+ - m_j^- l_j^- E_j^-) + (1 - \bar{\zeta} \omega_j) (E_j^+ - E_j^-) &= 0. \end{aligned} \quad (5)$$

Граничные условия для системы уравнений (5) в безразмерных переменных записываются следующим образом [2]:

$$\begin{aligned} E_j^- &= \varepsilon_1 \frac{B_j}{4} + R_1 E_j^+, \quad \tau = 0, \\ E_j^+ &= (1 - R_2) E_j^* + \left( 1 - \frac{n^{*2}}{n^2} (1 - R_2) \right) E_j^-, \quad \tau = \tau_j, \end{aligned} \quad (6)$$

здесь  $\tau_j = \alpha_j L(t) / (1 - \omega_j)$  — спектральная оптическая толщина слоя,  $\omega_j$  — спектральное альbedo однократного рассеяния,  $B_j$  — функция Планка,  $n$  — показатель преломления льда,  $n^*$  — показатель преломления внешней среды,  $\bar{\zeta}$  — средний косинус угла рассеяния. Значения коэффициентов  $m^\pm$ ,  $l^\pm$  определяются из рекуррентного соотношения, полученного с помощью формального решения уравнения переноса излучения,

$j$  — номер спектральной полосы. Средний косинус угла рассеяния  $\bar{\zeta}$ , входящий в уравнение (5), рассчитывается по формуле [9]:

$$\bar{\zeta} = 1/2 \int_{-1}^1 p_\nu(\mu, \mu') \mu d\mu, \quad (7)$$

где  $p_\nu(\mu, \mu') = \sum_{l=0}^N a_l P_l(\mu_0)$  — спектральная индикатриса рассеяния,  $a_0 = 1$ ,  $\mu_0$  — косинус угла между падающим и рассеянными лучами,  $P_l$  — полином Лежандра порядка  $l$ ,  $a_l$  — коэффициенты разложения, где  $l = 1, 2, \dots, N$ ,  $\nu$  — индекс частоты излучения.

Уравнение (1) с граничными условиями (2) – (4) и уравнение (5) с граничными условиями (6) приводятся к безразмерному виду аналогично тому, как это было сделано в работах [5 – 7]. Решение задачи сводится к определению динамики таяния льда и роста температуры необлучаемой поверхности льда, представляющей собой плоский слой селективно поглощающей, излучающей и рассеивающей среды.

### Результаты и анализ

Проанализируем результаты численного моделирования вертикально расположенного слоя рассеивающего излучение льда со следующими физическими параметрами: начальная толщина льда  $L_0 = 0,045$  м, начальная температура льда  $T_{\text{sub}} = 260$  К, постоянная температура атмосферы внутри камеры  $T_\infty$  составляет 273 К и равна температуре таяния льда  $T_f$ , температура пленки воды  $T_{\text{fil}} = 277$  К, постоянная плотность падающего потока излучения  $E_\nu^* = 4649$  Вт/м<sup>2</sup> [8]. Приняты следующие значения параметров теплофизических и оптических свойств льда: теплопроводность  $\lambda = 1,87$  Вт/(м·К), температуропроводность  $a = 1,31 \cdot 10^{-6}$  м<sup>2</sup>/с, скрытая теплота фазового перехода  $\gamma = 335$  кДж/кг [1], показатель преломления льда  $n = 1,31$  (для воздуха  $n^* = 1$ ), коэффициенты отражения  $R_1 = 0,95$  и  $R_2 = 1 - \varepsilon_2$ , степень черноты левой границы  $\varepsilon_1 = 1 - R_1$ . Спектральные характеристики льда и источника излучения представлены в таблице. Значения других параметров в расчетах варьировались. К ним относятся: коэффициент теплоотдачи  $h$ , степень черноты облучаемой поверхности  $\varepsilon_2$  и коэффициенты разложения полинома Лежандра, которые принимают следующие значения: рассеяние вперед —  $a_1 = 1,2$ ,  $a_2 = 0,5$  и  $a_1 = 2,00917$ ,  $a_2 = 1,56339$ ; рассеяние назад —  $a_1 = -1,2$ ,  $a_2 = 0,5$  [9, 13]. На первом этапе  $h = 9$  Вт/(м<sup>2</sup>·К) и  $\varepsilon_2 = 0,18$ . На втором этапе  $h = 80$  Вт/(м<sup>2</sup>·К), что приблизительно соответствует условиям теплоотдачи в работе [8], а степень черноты  $\varepsilon_2 = 0,99$ . Значения параметров  $R_1$ ,  $\varepsilon_2$  и  $h$  получены в ходе численных экспериментов. Авторами [8] характеристики рассеяния излучения в слое льда, при которых были получены экспериментальные данные, не проводились. В отсутствие этих данных коэффициенты разложения полинома Лежандра для индикатрисы рассеяния заимствованы из работы [13], где рассматривалась среда с подходящим показателем преломления.

На рис. 1 представлена динамика таяния льда при рассеянии вперед, назад и данные эксперимента [8]. Рассеяние назад (кривая 2) точно соответствует данным [8]. Максимальная разница расчета и эксперимента достигается при рассеянии вперед с коэффициентами разложения  $a_1 = 2,00917$ ,  $a_2 = 1,56339$  (кривая 4) и составляет 2 мин (не более 4 %). На росте температуры левой необлучаемой границы (рис. 2) направление

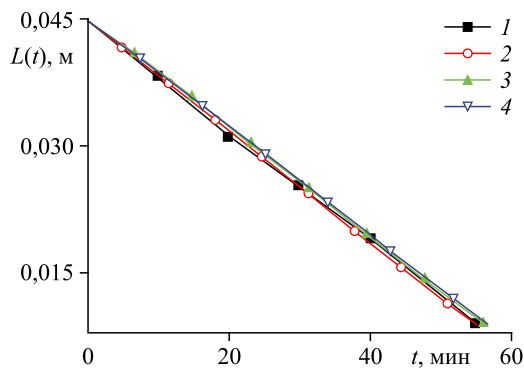


Рис. 1. Динамика таяния слоя льда в зависимости от направления рассеяния.  
 1 — эксперимент [8], 2 — рассеяние назад ( $a_1 = -1,2$ ,  $a_2 = 0,5$ ), 3 — рассеяние вперед ( $a_1 = 1,2$ ,  $a_2 = 0,5$ ), 4 — рассеяния вперед ( $a_1 = 2,00917$ ,  $a_2 = 1,56339$ ).

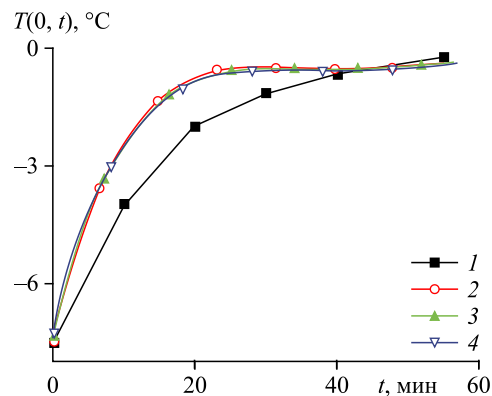


Рис. 2. Динамика роста температуры в зависимости от направления рассеяния. Обозначения см. на рис. 1.

рассеяния не сказывается. Это обстоятельство можно объяснить наличием на левой границе высоко отражающей поверхности, из-за которой температура оптически тонкого слоя льда выравнивается. Результаты расчетов показывают удовлетворительное согласование как с опытными данными [8], так и с результатами расчетов, проведенных транспортным методом [12].

### Заключение

Поставлена и численно решена задача таяния плоского слоя льда при радиационном нагреве с учетом анизотропии рассеяния излучения. Для решения радиационной части использовался метод средних потоков, учет анизотропии рассеяния излучения в слое льда осуществлялся с помощью метода разложения индикатрисы рассеяния в ряд по полиномам Лежандра. Проанализированы динамика таяния льда, изменение температурного поля в слое льда и на непрозрачной подложке. Показано влияние направления рассеяния на скорость таяния льда. Сильное отражение излучения необлучаемой поверхностью приводит к тому, что рост температуры на этой границе не зависит от направления рассеяния излучения в слое льда. Получено удовлетворительное согласование как с опытными данными, так и с расчетами, проведенными транспортным методом.

### Список литературы

1. Красс М.С., Мерзлякин В.Г. Радиационная теплофизика снега и льда. Л.: Гидрометеиздат, 1990. 262 с.
2. Тимофеев А.М. Моделирование радиационного нагрева снежно-ледяного покрова // Теплофизика и аэромеханика. 2018. Т. 25, № 5. С. 797–804.
3. Dombrovsky L.A., Kokhanovsky A.A., Randrianalisoa J.H. On snowpack heating by solar radiation: a computational model // J. Quant. Spectr. Radiat. Transfer. 2019. Vol. 227. P. 72–85.
4. Dombrovsky L.A., Kokhanovsky A.A. Solar heating of ice sheets containing gas bubbles // J. Quant. Spectr. Radiat. Transfer. 2020. Vol. 250. Ar. 106991.
5. Sleptsov S.D., Savvinova N.A., Rubtsov N.A. Ice melting with allowance for selective absorption in the medium // J. Engng Thermophys. 2019. Vol. 28, No. 1. P. 114–122.
6. Слепцов С.Д., Саввинова Н.А. Таяние льда при облучении селективным источником теплового излучения // Теплофизика и аэромеханика. 2019. Т. 26, № 5. С. 813–820.
7. Слепцов С.Д., Саввинова Н.А. Расчетное исследование нестационарного теплового состояния льда с учетом рассеяния излучения // Теплофизика и аэромеханика. 2020. Т. 27, № 4. С. 647–654.
8. Seki N., Sugawara M., Fukusaki S. Radiative melting of ice layer adhering to a vertical surface // Wärme- und Stoffübertragung. 1979. Vol. 12, Iss. 2. P. 137–144.

9. **Рубцов Н.А., Тимофеев А.М., Саввинова Н.А.** Комбинированный теплообмен в полупрозрачных средах. Новосибирск: Изд-во СО РАН, 2003. 197 с.
10. **Dombrovsky L.A., Baillis D.** Thermal radiation in disperse systems: an engineering approach. N.Y.: Begell House, 2010. 689 p.
11. **Dombrovsky L.A.** The use of transport approximation and diffusion-based models in radiative transfer calculations // *Comput. Thermal Sci.* 2012. Vol. 4, No. 4. P. 297–315.
12. **Слепцов С.Д., Саввинова Н.А., Гришин М.А.** Численное исследование теплового состояния льда содержащего пузырьки воздуха // *Прикл. механика и технич. физика.* 2021. Т. 62, № 3. С. 118–125.
13. **Lui C.C., Dougherty R.L.** Anisotropically scattering media having a reflective upper boundary // *J. Thermophysics and Heat Transfer.* 1999. Vol. 13, No. 2. P. 177–184.

*Статья поступила в редакцию 15 июня 2021 г.,  
после переработки — 5 октября 2021 г.,  
принята к публикации 20 октября 2021 г.*