

## ТЕМПЕРАТУРНОЕ ПОЛЕ ПРИ ИЗУЧЕНИИ ЕЕ ТЕПЛОФИЗИЧЕСКИХ ХАРАКТЕРИСТИК

**УРМАНБЕТОВ Р.Дж.**

*Кыргызский национальный аграрный университет им. К.И. Скрябина  
г.Бишкек, Кыргызстан  
[izvestiya@ktu.aknet.kg](mailto:izvestiya@ktu.aknet.kg)*

**URMANBETOV R.Dj**

*Kyrgyzkiy National Agrarian University of the name K.I. Skryabin,  
Bishkek. Kyrgyzstan  
[izvestiya@ktu.aknet.kg](mailto:izvestiya@ktu.aknet.kg)*

*Аннотация: Рассматривается начально - краевая задача, когда на теплофизические характеристики накладываются определенные ограничения при разработке математических моделей проникновения теплоты в почву.*

За последние годы, несмотря на весьма хорошие достижения в области исследования теории теплопроводности в применении к естественной среде – почве, задача всегда усложнялась нелинейностью её теплофизических характеристик. Определение решения уравнения теплопроводности при любом произвольном задании функций  $\lambda(x,t)$ ,  $c(x,t)$  представляет исключительные трудности.

Ранее нами при исследовании уравнения теплопроводности [1]

$$c(x, t) \frac{dT(x, t)}{dt} = \frac{d}{dx} \left[ \lambda(x, t) \frac{dT(x, t)}{dx} \right] \quad (1)$$

предполагалось, что изменения теплофизических характеристик  $c(x,t)$  и  $\lambda(x,t)$  особенно существенны по глубине, причем они более резки и ярче выражены, чем её выраженные колебания. Вследствие этого за периоды, интересующие нас и укладываемые в интервалы вегетации растений, считали, что теплофизические характеристики приближенно равны постоянным величинам. На первых порах это нас устраивало.

Ниже рассмотрим задачу, учитывающую очень существенный фактор, а именно временной ход изменения коэффициентов теплопроводности  $\lambda$  и теплоемкости почвы  $c$ . Для изучения влияния временных изменений коэффициентов теплопереноса на термический режим необходимо прежде всего установить характер этих изменений – количественного изменения влажности и плотности за короткие промежутки времени – сутки. Экспериментально это сделать сложно, причем недостаток экспериментальных данных создает определенные трудности при построении математических моделей теплообмена в почве, учитывающих временные изменения коэффициентов теплопереноса. Существующие опыты показывают, что коэффициент теплопроводности в верхнем слое почвы меняется в течение суток как синусоида – достигает днем минимального, а ночью максимального значения. Такой ход коэффициента теплопроводности полностью соответствует наблюдаемому росту его по мере увеличения влажности. В работе [2] получены систематические и обширные (экспериментальные) данные, подтвердившие периодический ход в течение суток  $\lambda(t)$ , причем для различных почв, глубин. Этот факт позволил перейти к формулированию более сложного, но зато более реально отражающего действительность уравнения (1).

Рассмотрим математическую модель, позволяющую отдельно оценивать влияние временного и глубинного хода коэффициентов теплопереноса на температурное поле в почве, представляя  $\lambda(x,t)$  и  $c(x,t)$  как произведения двух функций. В результате из (1) получим

$$c_1(x)c_2(t) \frac{\partial T(x, t)}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x} \left[ \lambda_1(x)\lambda_2(t) \frac{\partial T(x, t)}{\partial x} \right]. \quad (2)$$

I. Рассматриваемое уравнение можно решать при различных допущениях. Как и ранее в [3], полагаем, что обе теплофизические характеристики меняются с глубиной одинаковым образом, с одинаковым темпом и линейно, то есть

$$c_1(x) = c_0(1 - mx), \quad \lambda_1(x) = \lambda_0(1 - mx), \quad (3)$$

где  $c_0, \lambda_0$  – объемная теплоемкость и коэффициент теплопроводности на поверхности почвы. Далее предлагаем, что временные изменения  $\lambda$  намного резче проявляются, чем изменения  $c$ , в течение суток. Такое упрощение обосновано опытными данными, и его можно записать так [3]

$$c_2(t) = 1, \quad \lambda_2(t) = 1 + \varphi(t) = 1 + A \cos \alpha t + B \sin \alpha t, \quad (4)$$

где  $A, B$  – коэффициенты, определяемые из опыта,  $\alpha$  – угловая скорость вращения Земли вокруг оси. С учетом (3,4) уравнение (2) запишется в виде

$$\eta T_t = a [1 + A \cos \alpha t + B \sin \alpha t] \cdot [\eta T_{\eta\eta} + T_{\eta}] \quad \eta = 1 - mx. \quad (5)$$

Для (5) ставятся следующие начально-краевые условия на поверхности почвы:

$$T(\eta, 0) = \psi(\eta), \quad T(1, t) = \varphi(t), \quad \eta = 1, -[1 + \varphi(t)] \eta T_{\eta}(1, t) = \frac{\varphi(t)}{\lambda_0} = M_0 + M_1 \cos \alpha t + M_2 \sin \alpha t. \quad (6)$$

На глубине  $\eta = H$  принимается условие ограниченности температуры, т.е. перестают ощущаться температурные колебания

$$T(H, t) = T_H \text{const}. \quad (7)$$

Решение (5) будем искать классическим методом

$$T(\eta, t) = f_0(t) \cdot f_1(\eta), \quad (8)$$

в результате имеем систему уравнений

$$\begin{aligned} \text{а. } f_0'(t) + \lambda a (1 + A \cos \alpha t + B \sin \alpha t) f_0(t) &= 0, \\ \text{б. } \eta f_1''(\eta) + f_1'(\eta) + \lambda \eta f_1(t) &= 0. \end{aligned} \quad (9)$$

Определяя  $f_0(t)$ ,  $f_1(\eta)$  и подставляя в (8), получим решение уравнения (5)

$$T(\eta, t) = c_1 \exp(B_1 \cos \alpha t - A_1 \sin \alpha t - \lambda a t) \cdot I_0(2\sqrt{\lambda x}), \quad (10)$$

где  $I_0$  – одно из частных решений уравнения Бесселя (9б),  $B_1 = \lambda a \beta / \alpha$ ,  $A_1 = -\lambda a A / \alpha$ . Постоянные величины  $c_1$  и  $\lambda$  определяются из условий (7,8).

II. Выше была рассмотрена задача о теплообмене в почве при следующих условиях. Закон изменения двух теплофизических характеристик по глубине происходил линейно и одинаково, температурный режим в почве считался периодическим. Ниже рассмотрим более общий подход, освобождаясь от вышеуказанных ограничений. Это важно, хотя любая заранее принятая закономерность изменения  $\lambda(x,t)$  и  $c(x,t)$  не может отразить весь характер изменения этих величин в реальной ситуации в натуральной почве. Весьма сложно и трудно даже грубо подобрать некоторую количественную зависимость для множества конкретных ситуаций. В уравнении (2) предполагаем, что  $\lambda(x,t)$  и  $c(x,t)$  – непрерывные на  $[0, h]$  функции, имеющие 1-е и 2-е производные, а также  $\lambda_2 \neq 0$ ,  $\lambda_1 > 0$ ,  $c_1 > 0$ .

Уравнение (2) преобразуем таким образом, чтобы в левой части не было коэффициентов, зависящих от  $x$ , а в правой – от  $t$ . В результате некоторых преобразований имеем следующее уравнение:

$$P(t)T_t = Q(x)T_{xx} + Q_1 T_x, \quad (11)$$

$$\text{где } P(t) = \frac{c_2(t)}{\lambda_2(t)}, \quad Q(x) = \frac{\lambda_1(x)}{c_1(x)}, \quad Q_1(x) = \frac{\lambda_{1x}(x)}{c_1(x)}.$$

Данная задача формулируется следующим образом. Найти решение уравнения (11) при начальном распределении температуры в почве

$$T(x, t)|_{t=0} = \varphi(x) \quad (12)$$

и постоянстве её, начиная с некоторой глубины  $T(x, t)|_{x=h} = T_h$ , а на поверхности почвы задаются граничные условия I рода

$$T(0, t) = \psi(t). \quad (13)$$

Данную задачу можно решить в зависимости от функций  $P(t)$ ,  $Q(x)$ ,  $Q_1(x)$ .

Пусть  $P(t) = P_0 t^n$ ,  $Q(x) = q_0 x^m$ ,  $Q_1(x) = q_0 m x^{m-1}$ , тогда имеем

$$a_0 t^n T_t = x^{m-1} [x T_{xx} + m T_x], \quad a = p_0 / q_0. \quad (14)$$

Решение последнего уравнения будем искать в трехпараметрическом автомодельном виде

$$T(x, t) = t^k f(z), \quad z = x^\alpha \cdot t^\beta. \quad (15)$$

Определяя частные производные  $z_t = \beta x^\alpha \cdot t^{\beta-1}$ ,  $z_x = \alpha x^{\alpha-1} \cdot t^\beta$ ,  $T_t = t^{k-1} [k f + \beta z f']$ ,

$T_x = \alpha t^k x^{-1} z f'$ ,  $T_{xx} = \alpha t^k x^{-2} z [\alpha z f'' + (\alpha - 1) f']$  и подставляя в (14), после некоторых преобразований получим

$$\alpha^2 z^2 f''(z) + \alpha(\alpha + m - 1) z f' - a_0 t^{n-1} \cdot x^{2-m} [\beta z f' + k f] = 0. \quad (16)$$

Здесь возможны следующие случаи.

A. При  $m = 2$ ,  $n = 1$  уравнение (16) переходит в уравнение Эйлера [4]

$$\alpha^2 z^2 f'' + (\alpha^2 + \alpha - a_0 \beta) z f' - a_0 \hat{e} f = 0. \quad (17)$$

Из условий:  $\lambda_1 + \lambda_2 = 1 - \frac{\alpha^2 + \alpha - a_0 \beta}{\alpha^2}$ ,  $\lambda_1 \cdot \lambda_2 = -\frac{a_0 k}{\alpha^2}$  определяем  $\lambda_1$  и  $\lambda_2$ . Вначале

получаем квадратное уравнение  $\alpha^2 \lambda_1^2 + (\alpha - a_0 \beta) \lambda_1 - a_0 k = 0$ , откуда

$$\lambda_{1,2} = \frac{-(\alpha - a_0 \beta) \pm \sqrt{D}}{2\alpha^2}, \quad D = (\alpha - a_0 \beta)^2 + 4a_0 k \alpha^2.$$

Если  $D \geq 0$ , то  $\lambda_1$  и  $\lambda_2$  действительны и решение имеет вид

$$f(z) = z^{\lambda_1} (c_1 + c_2 \ln z), \quad \text{при } \lambda_1 = \lambda_2,$$

$$f(z) = c_1 x^{\lambda_1} + c_2 x^{\lambda_2}, \quad \text{и\ddot{o}} \lambda_1 \neq \lambda_2. \quad (18)$$

Например, при  $\beta = k\alpha$ ,  $\lambda_1 = \frac{k\alpha_0}{\alpha}$ ,  $\lambda_2 = \frac{1}{\alpha}$  решение уравнения (14) с учетом

(15) запишется

$$T(x, t) = t^k \cdot [c_1 z^{\lambda_1} + c_2 z^{\lambda_2}], \quad z = x^\alpha \cdot t^{k\alpha}. \quad (19)$$

С другой стороны, при  $k = -1/a_0$ ,  $\lambda_1 = \lambda_2$  величина  $T$  имеет форму

$$T(x, t) = t^{-1/a_0} \cdot z^{-1/a_0} \cdot [c_1 + c_2 \ln z], \quad z = x^\alpha \cdot t^{-\alpha/a_0}. \quad (20)$$

Если  $\lambda_1$  и  $\lambda_2$  равны  $r \pm is$  при  $D < 0$ , то решение уравнения (14) имеет вид

$$T(x, t) = t^k \cdot x^r \cdot [c_1 \cos(S \ln z) + c_2 \sin(S \ln z)], \quad (21)$$

где  $r = -\frac{\alpha \cdot a_0 \beta}{2\alpha^2}$ ,  $S = \frac{\sqrt{D}}{2\alpha^2}$

Б. Если  $\alpha = 2 - m$ ,  $\beta = n - 1$ , то уравнение (16) запишется в форме

$$z f''(z) + \left[ \frac{1}{\alpha} - \frac{a_0 \beta}{\alpha^2} z \right] f'(z) - \frac{a_0 k}{\alpha^2} f(z) = 0. \quad (22)$$

Введем новую переменную  $\xi = -\frac{a_0 \beta}{\alpha^2} z$ , тогда, зная, что

$$\frac{\partial f}{\partial z} = \frac{\partial f}{\partial \xi} \cdot \frac{\partial \xi}{\partial z} = \frac{a_0 \beta}{\alpha^2} f'(\xi), \quad \frac{\partial^2 f}{\partial z^2} = \frac{\partial^2 f}{\partial \xi^2} \left( \frac{\partial \xi}{\partial z} \right)^2 + \frac{\partial f}{\partial \xi} \left( \frac{\partial^2 \xi}{\partial z^2} \right) = \frac{a_0^2 \beta}{\alpha^4} f''(\xi), \quad (23)$$

получим вырожденное гипергеометрическое уравнение Гаусса [3]

$$\xi f''(\xi) + \left[ \frac{1}{\alpha} - \xi \right] f'(\xi) - \frac{k}{\beta} f(\xi) = 0. \quad (24)$$

Вырожденные гипергеометрические уравнения хорошо изучены, поэтому есть возможность рассмотреть различные его решения.

Если  $1/\alpha$  не целое число, то получим два частных решения, которые имеют вид

$$f(\xi) = c_1 F\left(-\frac{k}{\beta}, \frac{1}{\alpha}, \xi\right) + c_2 \xi^{(a-1)/\alpha} F\left(\frac{\alpha\beta - \beta - k\alpha}{\alpha\beta}, \frac{2\alpha + 1}{\alpha}, \xi\right) \quad (25)$$

или с учетом (15) решение для искомой функции запишется

$$T(x, t) = t^k \cdot \left[ c_1 F\left(-\frac{k}{\beta}, \frac{1}{\alpha}, \frac{a_0 \beta}{\alpha^2}, \xi\right) + c_2 (\xi)^{(a-1)/\alpha} \cdot F\left(\frac{\alpha\beta - \beta - k\alpha}{\alpha\beta}, \frac{2\alpha + 1}{\alpha}, \frac{a_0 \beta}{\alpha^2}, \xi\right) \right], \quad (26)$$

или при  $\alpha = 2 - m \neq 0$ ,  $\beta = n - 1 \neq 0$  получим

$$T(x, t) = t^k \cdot \left[ c_1 F\left(-\frac{k}{n-1}, -\frac{1}{m-2}, -\frac{a_0(n-1)}{(m-2)^2} x^{-(m-2)} \cdot t^{n-1}\right) + c_2 \left(-\frac{a_0(n-1)}{(m-2)^2} x^{-(m-2)} \cdot t^{n-1}\right)^{(1-m)/(2-m)} \cdot F\left(\frac{(n-1)(1-m) - k(2-m)}{(n-1)(2-m)}, \frac{5-2m}{2-m}, -\frac{a_0(n-1)}{(m-2)^2} x^{-(m-2)} \cdot t^{n-1}\right) \right]. \quad (27)$$

Два частных решения вида (27) исследуемого уравнения (14) могут быть записаны в виде

алгебраических многочленов. Первое частное решение при  $\frac{-k}{n-1} = N$  (где  $N$  – натуральное

число) может принять вид полинома, а второе при

$$\frac{(n-1)(1-m) - k(2-m)}{(n-1)(2-m)} = N.$$

Причем эти решения имеют целых два класса частных решений.

Перепишем решение (27) как

$$T(x, t) = t^k \cdot [c_1 F(a, b, \xi) + c_2 \xi^{1-b} \cdot F(f-b+1, 2-b, \xi)], \quad (28)$$

где  $a, b, \xi$  определяются из решения (27). Если коэффициенты  $a = b = -N$ , где  $N$  – целое неотрицательное число, то

$$F(-m, -m, \xi) - \sum_{k=0}^M \frac{\xi^k}{k!} = \frac{x^{m+1}}{(m+1)!} F(1, m+2, \xi) \quad (29)$$

также является решением уравнения. В этом случае решение (28) переписывается

$$T(\xi, t) = t^k \cdot \left[ c_1 F(-m, -m, \xi) - c_2 \frac{\xi^{N+1}}{(m+1)!} F(1, m+2, \xi) \right]. \quad (30)$$

Если величина  $b = -1/(m-2) = 1$ , то оба частных решения (28) совпадают.

Первое частное решение (28) при следующих функциональных соотношениях

$$F(a, b, \xi) = e^\xi F(b-a, b, -\xi), \quad F(a, b, \xi) = (a/b) F'(a+1, b+1, \xi),$$

$$F(a, b, \xi) - F'(a, b, \xi) = \frac{b-a}{b} F(a, b+1, \xi), \quad a F(a, b, \xi) \cdot b F'(a, b, \xi) = \frac{a(a-b)}{b(b+1)} \xi F(a+1, b+2, \xi) \quad (31)$$

может иметь другие классы частных решений. Аналогично и второе решение (28) с применением соотношений (31) также может иметь другие классы новых решений. Все эти функциональные соотношения приводят к новым соотношениям между параметрами автомодельности  $n, m$ , и  $k$ .

Таким образом, в данной работе сделан более общий подход при выборе теплофизических коэффициентов почвы. Решена задача с начально-краевыми условиями, причем решения разработанной математической модели – уравнения – найдены в специальных функциях математической функции и в автомодельных формах. Определены несколько классов решений, которые сами имеют большое количество частных решений. Некоторые решения полезны при определении тепла рассматриваемой почвы, когда его закон и исследуемое уравнение можно записать в виде (11, 14).

### Литература

1. Нерпин С.В., Чудновский А.Ф. Физика почв. – М.: Гидрометеиздат, 1967.
2. Забловская А.Г. Исследование закономерностей в тепловом режиме почв Латвийской ССР. Автореф. Дисс. канд. тех. наук, – Л.: 1970.
3. Чудновский А.Ф. Физика теплообмена в почве. – М.: Гостехиздат, 1948.
4. Камке Э. Справочник по обыкновенным дифференц. уравнениям. – М.: 1971.