

УДК 631.425.6  
© 2013

**Е.В. ЗОЛотовская,**  
кандидат технических наук

ТЕОРЕТИЧЕСКОЕ  
ИССЛЕДОВАНИЕ  
ТЕМПЕРАТУРНОГО ПОЛЯ  
В ПОЧВЕННОМ ОБРАЗЦЕ  
СЛОЖНОЙ ФОРМЫ

*Представлено аналітичну методику розрахунку теплопровідності шаруватой ґрунтової частки. Методика створює можливість враховувати неоднорідність параболічних рівнянь, граничних умов, нелінійність і умови на контактах сполучення. Запропонований підхід до досліджень дозволяє конкретизувати фізичну модель ґрунтового зразка.*

Влияние тепло- и массопереноса оказывает заметное влияние на развитие сельскохозяйственных культур, работу сельскохозяйственной техники, технологические процессы переработки и хранения продукции. В настоящее время к числу актуальных, неразрешенных задач относятся сложные вопросы, характеризующиеся многомерностью, нелинейностью и взаимосвязанностью переноса тепла и массы. Существующие точные математические методы при решении сложных задач имеют ограниченное применение [1]. Развитие численных методов сдерживается известной сложностью законов неравновесной термодинамики в дифференциальной форме [2].

В частности, незаслуженно малоизученными остаются исследования теплообмена в почвенном профиле. Общий интерес представляют задачи нестационарного теплообмена в почве при изменении её теплофизических характеристик. В литературных источниках приводятся данные по исследованию стационарных условий теплообмена, но большинство решений получено путем интегрирования упрощенных уравнений переноса. Для нестационарных процессов получены уравнения только для простых форм (круглой, кольцевой и щелевой) [3].

Разработать методику теплового расчета нестационарного процесса в частице сложной формы и стало целью наших исследований.

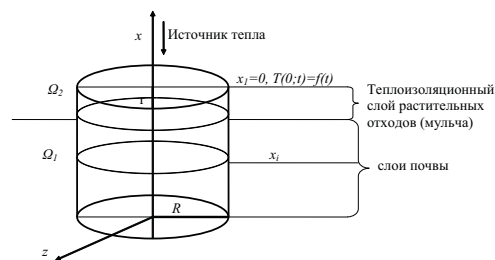
Почва – это гетерогенная многофазная дисперсная система с определенными начальными и граничными условиями, обладающая

свойствами аккумулировать и выделять, проводить и трансформировать энергию и массу вещества [4]. Поэтому рассмотрим почву как физическое тело, внутри которого происходят процессы теплообмена.

Уравнение для нахождения температурного поля в почвенном материале, не усложненное массообменными процессами, может применяться только не при повышенных температурных градиентах. В противном случае, особенно при заметных температурных перепадах, значительных переувлажнениях и ярко выраженной мелкодисперсности почв, появляется необходимость составления совместной системы дифференциальных уравнений тепло- и массообмена.

Для решения данной задачи была предложена упрощенная расчетная модель лабораторной установки (рис. 1).

Поскольку почва имеет капиллярно-пористую структуру, то следует отметить,



**Рис. 1. Расчетная схема:**

*x – глубина;  $x_i$  – границы слоя с шагом  $h$  (теплоизоляционный слой и слой почвы),  $T$  – температура;  $t$  – время;  $(0, t)$  – отрезок времени, на котором рассматривается процесс*

что теплообмен в ней осуществляется взаимосвязанным комплексом следующих процессов:

- ◆ теплопроводностью по массе отдельных зерен твердой основы почвы;
- ◆ передачей тепла теплопроводностью от частицы к частице в месте их стыка;
- ◆ молекулярной теплопроводностью воздуха и влаги, находящимся в промежутках между твердыми частицами почвы;
- ◆ конвекцией этой промежуточной среды;
- ◆ излучением от частицы к частице.

Определение температурного поля в почве, где действуют все изложенные факторы одновременно и в их взаимосвязи, возможно на основе решения дифференциального уравнения, описывающего процесс нестационарного распределения тепла.

Рассмотрим дифференциальное уравнение нестационарной теплопроводности для многослойного почвенного образца цилиндрической формы ( $\Omega = \Omega_1 \cup \Omega_2$ ), составленное из двух областей – теплоизоляции (растительных остатков) и почвы, с поперечными разрезами:

$$\Omega_1 = (0 \leq r \leq R, 0 \leq \varphi \leq 2\pi, 0 \leq z \leq h);$$

$$\Omega_2 = (0 \leq r \leq R, 0 \leq \varphi \leq 2\pi, 0 \leq z \leq x).$$

Для слоя из почвы:

$$C_1 \rho_1 \frac{\partial T_1}{\partial t} = k_1 \left( \frac{\partial^2 T_1}{\partial r^2} + \frac{1}{r} \frac{\partial T_1}{\partial r} + \frac{1}{r^2} \frac{\partial^2 T_1}{\partial \varphi^2} + \frac{\partial^2 T_1}{\partial z^2} \right) + F_1(r, \varphi, z), \quad 0 \leq z \leq x; \quad (1)$$

для слоя из растительных остатков:

$$C_2 \rho_2 \frac{\partial T_2}{\partial t} = k_2 \left( \frac{\partial^2 T_2}{\partial r^2} + \frac{1}{r} \frac{\partial T_2}{\partial r} + \frac{1}{r^2} \frac{\partial^2 T_2}{\partial \varphi^2} + \frac{\partial^2 T_2}{\partial z^2} \right) + F_2(r, \varphi, z), \quad 0 \leq z \leq h; \quad (2)$$

$$\text{с начальными } T_1(r, \varphi, z, 0) = 0; \quad h \leq z \leq x; \quad (3)$$

$$T_2(r, \varphi, z, 0) = 0; \quad 0 \leq z \leq h; \quad (4)$$

и граничными условиями

$$\left( \frac{\partial T_1}{\partial r} + \alpha T_1 \right) \Big|_{r=R} = 0; \quad 0 \leq z \leq x; \quad (5)$$

$$\left( \frac{\partial T_2}{\partial r} + \alpha T_2 \right) \Big|_{r=R} = 0; \quad 0 \leq z \leq h; \quad (6)$$

$$\left( \frac{\partial T_2}{\partial z} + \beta_1 T_2 \right) \Big|_{z=0} = 0; \quad (7)$$

$$\left( \frac{\partial T_2}{\partial z} + \beta_2 T_2 \right) \Big|_{z=b} = 0. \quad (8)$$

Условия сопряжения при  $z = h$ :

$$T_1(r, \varphi, h, t) = T_2(r, \varphi, h, t); \quad (9)$$

$$k_1 \frac{\partial T_1(r, \varphi, h, t)}{\partial z} = k_2 \frac{\partial T_2(r, \varphi, h, t)}{\partial z}. \quad (10)$$

Как отмечает А.Н. Тихонов [5], функция  $G(r, \varphi, z, t; \rho, \varphi, \rho, \zeta, \tau)$  – это функция температурного влияния источника тепла, которая представляет собой температуру в точке  $(r, \varphi, z)$  в момент времени  $t$ , вызываемую источником тепла  $C\rho$ , помещенным в момент  $t = 0$  в точку  $(\rho, \varphi, \rho, \zeta, \tau)$ . Тогда матрицу Грина для уравнений (1), (2) при начальных (3), (4) и граничных условиях (5)–(8), условиях сопряжения (9), (10) представим в виде тройного ряда:

$$G_{11} = \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{n=0}^{\infty} \sum_{l=0}^{\infty} \Delta_{mnl} u_{mnl}(r, \varphi, t, \rho, \varphi_0, \tau) \frac{\sin(\bar{\omega}_m z + a_m) \sin(\bar{\omega}_m \zeta + a_m)}{\sin(\bar{\omega}_m h + a_m) \sin(\bar{\omega}_m h + a_m)};$$

$$G_{12} = \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{n=0}^{\infty} \sum_{l=1}^{\infty} \Delta_{mnl} u_{mnl}(r, \varphi, t, \rho, \varphi_0, \tau) \frac{\sin(\bar{\omega}_m z + a_m) \sin(\bar{\omega}_m (x - \zeta) + C_m)}{\sin(\bar{\omega}_m h + a_m) \sin(\bar{\omega}_m (x - h) + C_m)};$$

$$G_{21} = \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{n=1}^{\infty} \sum_{l=1}^{\infty} \Delta_{mnl} u_{mnl}(r, \varphi, t, \rho, \varphi_0, \tau) \frac{\sin(\bar{\omega}_m (h - z) + C_m) \sin(\bar{\omega}_m \zeta + a_m)}{\sin(\bar{\omega}_m (x - h) + C_m) \sin(\bar{\omega}_m (x - h) + a_m)};$$

$$G_{22} = \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{n=1}^{\infty} \sum_{l=1}^{\infty} \Delta_{mnl} u_{mnl}(r, \varphi, t, \rho, \varphi_0, \tau) \frac{\sin(\bar{\omega}_m (x - z) + C_m) \sin(\bar{\omega}_m (x - \zeta) + C_m)}{\sin(\bar{\omega}_m (x - z) + C_m) \sin(\bar{\omega}_m (x - h) + C_m)};$$

$$\bar{\omega}_m^{-2} = \frac{C_1 \rho_1}{k_1} \gamma_m^2 - \left( \frac{\lambda_n^l}{R} \right)^2; \quad \bar{\omega}_m = \frac{C_2 \rho_2}{k_2} \gamma_m^2 - \left( \frac{\lambda_n^l}{R} \right)^2;$$

$$\Delta_{mnl} = \frac{4\delta_n}{\pi R^2 \Im_n^2 k(\lambda_n^l) \left[ 1 + \frac{R^2 \alpha^2 - h^2}{(\lambda_n^l)^2} \right] \|G_m\|^2};$$

$$\delta_n = \begin{cases} \frac{1}{2} & \text{при } n = 0; \\ 1 & \text{при } n \geq 0; \end{cases}$$

$$\|G_m\|^2 = C_1 \rho_1 \int_0^h \frac{\sin^2(\bar{\omega}_m z + a_m)}{\sin^2(\bar{\omega}_m h + a_m)} dz + C_2 \rho_2 \int_h^R \frac{\sin^2(\bar{\omega}_m (x - z) + c_m)}{\sin^2(\bar{\omega}_m (x - h) + c_m)} dz;$$

где  $\lambda_n^l$  – положительные корни уравнения  $\lambda_n^l \Im_n^l(\lambda_n^l) + \alpha R \Im_n^l(\lambda_n^l) = 0$  [5];

$\gamma_m$  – положительные корни уравнения  $k_1 \bar{\omega}_m c t g(\bar{\omega}_m h + a_m) + k_2 \bar{\omega}_m c t g(\bar{\omega}_m (x - h) + C_m)$ ;

$$a_m = \operatorname{arctg} \frac{\bar{\omega}_m}{\beta_1}; \quad C_m = \operatorname{arctg} \frac{\bar{\omega}_m}{\beta_2};$$

$$u_{mnl}(r, \varphi, t, \rho, \varphi_0, \tau) =$$

$$= \mathfrak{I}_n \left( \lambda_n^l \frac{r}{R} \right) \mathfrak{I}_n \left( \lambda_n^l \frac{\rho}{R} \right) \cos n(\varphi - \varphi_0) e^{-\gamma_m^2(t-\tau)}.$$

Решение при этом имеет вид:

$$T_i(r, \varphi, z, t) = \int_0^t \int_0^\Omega \int_0^l G_{i1}(r, \varphi, z, t; \rho, \varphi_0, \xi, \tau) F_1(\rho, \varphi_0, \xi, \tau) \times$$

$$\times \rho d\rho d\varphi_0 d\xi d\tau + \int_0^l \int_0^\Omega \int_0^t G_{i2}(r, \varphi, z, t; \rho, \varphi_0, \xi, \tau) \times$$

$$\times F_2(\rho, \varphi_0, \xi, \tau) \rho d\rho d\varphi_0 d\xi d\tau, \quad (11)$$

Результаты решения уравнения (11) представлены на рис. 2.

Таким образом, температура в почвенном образце ( $\rho = 1-2,3 \text{ т/м}^3$ ;  $\varphi \leq 45 \%$ ) при нагреве

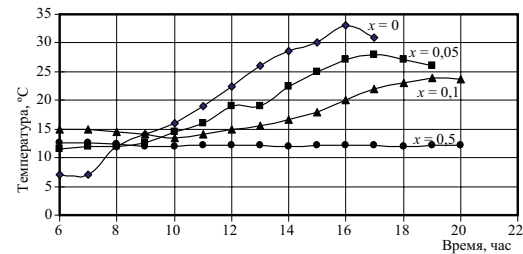


Рис. 2. Зависимость температурного поля от времени прогрева почвенного материала

изменяется по его глубине. Очевидно, что в диапазоне  $x = 0-0,05 \text{ м}$  показано температурное поле в слое из растительных остатков, в диапазоне  $x = 0,05-0,5 \text{ м}$  — для слоев из почвы. Выравнивание температур в почвенном материале происходит на глубине  $x = 0,5 \text{ м}$ .

### Выводы

1. Приведенная методика расчета нестационарного процесса позволяет определить температурное поле исследуемого материала с различными теплофизическими параметрами (влажностью, плотностью, теплопроводностью, теплоемкостью), помогает детально разобраться в причинах формирования искомого поля, его характере и тенденциях, может быть основой не только для оценки и анализа, но и для про-

гноза термического режима почвы.

2. Представленные решения позволяют выполнить расчеты температурных полей многослойных почвенных материалов, не учитывая системы уравнений кондуктивной, конвективной, радиационной и массообменной проводимости. Достаточно одного уравнения (11), которое количественно учитывает переменный характер теплофизических параметров.

### Библиография

1. Полуэктов Р.А. Моделирование почвенных процессов в агроэкосистемах / Р.А. Полуэктов, И.В. Опарина, М.П. Семенова. — СПб: Санкт-Петербургский государственный университет, 2002. — 148 с.  
 2. Хаазе Р. Термодинамика необратимых процессов / Р. Хаазе. — М.: Наука, 1967. — 562 с.  
 3. Коваль В.П. Основы тепломассообмена

в многофазной среде / В.П. Коваль. — Днепропетровск: Изд-во ДГУ, 1978. — 110 с.  
 4. Шейн Е.В. Курс физики почв / Е.В. Шейн, Л.О. Карпачевский. — М.: Гриф и К, 2007. — 616 с.  
 5. Тихонов А.Н. Уравнение математической физики / А.Н. Тихонов, А.А. Самарский. — М.: Наука, 1966. — 724 с.

Рецензент — доктор технических наук, профессор С.С. Тищенко