

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,

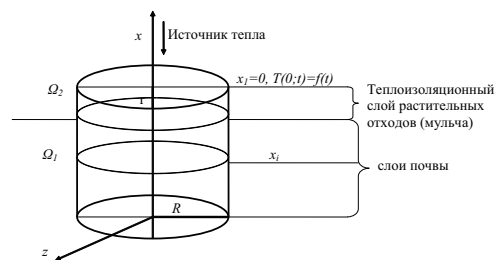


Рис. 1. Расчетная схема:

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, φ, 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:

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

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

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

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

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

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

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

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

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

γ_m – положительные корни уравнения $k_1 \overline{\omega}_m c \operatorname{tg}(\overline{\omega}_m h + a_m) + k_2 \overline{\omega}_m c \operatorname{tg}(\overline{\omega}_m (x - h) + C_m)$;

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

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

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

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

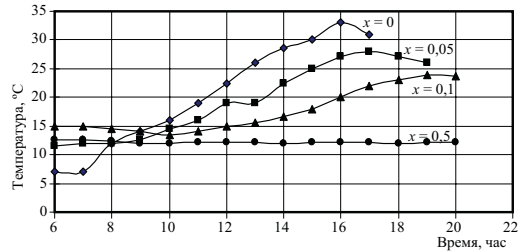


Рис. 2. Зависимость температурного поля от времени прогрева почвенного материала

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 агроэко системах / 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