

Київський університет ім. Тараса Шевченка

На правах рукопису

КЛЮШИН Дмитро Анатолійович

УДК 532.546

**ЧИСЕЛЬНИЙ РОЗВ'ЯЗОК ЗАДАЧ
ТЕПЛОМАСОПЕРЕНОСУ В ГРУНТІ
ПРИ МІКРОЗРОШУВАННІ**

05.13.16 — застосування обчислювальної техніки, математичного моделювання і математичних методів в наукових дослідженнях

Автореферат дисертації на здобуття наукового ступеня кандидата фізико-математичних наук

Київ
Інститут кібернетики імені В. М. Глушкова НАН України
1994

ЛННБ України ім. В. Стефаніка



00756812 (Т)

AB 30.655

Робота виконана на кафедрі обчислювальної математики факультету кібернетики Київського університету ім. Тараса Шевченка.

Науковий керівник: доктор фізико-математичних наук, професор ЛЯШКО С. І.

Офіційні опоненти: доктор фізико-математичних наук, професор СКОПЕЦЬКИЙ В. В.,
кандидат фізико-математичних наук, доцент РИЖЕНКО А. І.

Провідна організація: Фізико-механічний інститут НАН України (м. Львів).

Захист відбудеться «29» вересня 1994 р. о 14 годині на засіданні спеціалізованої вченої ради К 068.18.10 при Київському університеті ім. Тараса Шевченка за адресою: 252127 Київ 127, проспект Академіка Глушкова, 6.

З дисертацією можна ознайомитися в бібліотеці Київського університету ім. Тараса Шевченка.

Автореферат розіслано «3» серпня 1994 р.

ЛНБ ім. В. Стефаніка
АН України

Учений секретар
спеціалізованої вченої ради

БЕЙКО І. В.

Актуальність теми. Для підвищення ефективності та екологічної безпеки систем мікрозрошування необхідно прогнозувати водносольовий та температурний режими в ґрунті із урахуванням технологічних та природних факторів, до яких належать зосереджений характер джерел зрошування та значний нагрів поверхні ґрунту і конструкційних елементів систем мікрозрошування в регіонах з посушливим кліматом, а також складний рельєф зрошуваних ділянок. У зв'язку з цим актуальними стали проблеми дослідження процесів тепломасопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні.

Численні результати в цьому напрямку було отримано в роботах Б.К.Різенкампа, М.М.Верігіна, І.І.Крамаровської, С.М.Новосельського, Д.Ф.Шульгіна, Д.Ф.Файзуллаєва, J.R.Philip, P.A.C.Raats, E.Bresler, A.W.Warrick та інших. В цих роботах для розв'язання різноманітних задач стаціонарної та нестаціонарної фільтрації води в ґрунті при зрошуванні з точкових, плоских або лінійних джерел було застосовано як аналітичні, так і чисельні методи, проте до розгляду не приймався вплив температури на вологоперенос.

Таким чином, на цей час виникла потреба в проведенні нових досліджень тепломасопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні на основі комп'ютерного моделювання.

Мета роботи полягає в розробці методики комп'ютерного моделювання тепломасопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні і дослідженні на її основі закономірностей відповідних процесів розподілу вологи, солей і тепла в пористому середовищі. Для цього необхідно розв'язати такі задачі:

- створити математичні моделі нестаціонарного плоско-вертикального тепломасопереносу при мікрозрошуванні насичено-ненасичених ґрунтів із урахуванням схилу поверхні на основі диференціальних рівнянь в часткових похідних із узагальненими розв'язками;
- розробити методику комп'ютерної реалізації створених математичних моделей на основі теорії різницевих схем для диференціальних рівнянь із узагальненими розв'язками та сучасних ітераційних методів розв'язування систем сіткових рівнянь;
- обґрунтувати коректність розробленої методики та адекватність математичних моделей досліджуваним процесам;
- розробити програмне забезпечення для комп'ютерного моделювання тепломасопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні;
- на основі обчислювальних експериментів виявити закономірності тепломасопереносу в пористому середовищі при мікрозрошуванні насичено-ненасичених ґрунтів з горизонтальною або нахиленою поверхнею.

Методика досліджень ґрунтується на математичному моделюванні нестационарного плоско-вертикального волого-, соле- та теплопереносу в ґрунті за допомогою крайових задач для квазілінійних або слабо нелінійних диференціальних рівнянь в часткових похідних другого порядку змішаного еліптико-параболічного типу із узагальненими розв'язками. При моделюванні тепломасопереносу використано математичну модель Ликова-Philip-de Vries, що базується на законах збереження маси та енергії. Для розв'язування цих задач застосовано математичний апарат теорії різницевих схем для диференціальних рівнянь із узагальненими розв'язками, розроблений О.А.Самарським, Р.Лазаровим та В.Л.Макаровим, а також теореми про коректність нелінійних різницевих схем, що доведені в роботах О.В.Лапіна, А.Д.Ляшка та М.М.Карчевського. Отримані при цьому розріджені системи лінійних алгебраїчних рівнянь стрічкової структури розв'язувались за допомогою високоефективної процедури прискорення по узагальненому методу спряжених градієнтів ORTHOMIN. Дослідження закономірностей неізотермічного масопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні проводились методом обчислювального експерименту на основі створених математичних моделей та алгоритмів.

Наукова новизна отриманих результатів полягає в наступному:

- вперше розглянуто математичну модель неізотермічного масопереносу в насичено-ненасичених ґрунтах із урахуванням сили поверхні, а також плоских або лінійних джерел зрошування на межі області в узагальненому формулюванні;
- розроблено нові алгоритми чисельного розв'язку крайових задач тепломасопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні на основі теорії різницевих схем для диференціальних рівнянь із узагальненими розв'язками;
- доведено коректність побудованих різницевих схем, здобуто оцінки швидкості збіжності схем у соболевських просторах;
- методом обчислювального експерименту виявлено закономірності тепломасопереносу в пористому середовищі при мікрозрошуванні насичено-ненасичених ґрунті з горизонтальною або нахиленою поверхнею.

Практична цінність роботи. Запропонована в дисертації методика дозволила розв'язати важливі для практики проектування систем мікрозрошування задачі плоско-вертикального нестационарного волого-, соле- та теплопереносу в насичено-ненасичених ґрунтах, об'єднані єдиною математичною моделлю в узагальненому формулюванні. Створений на основі розробленої методики комплекс програм використовується в Інституті гідротехніки та меліорації Української академії аграрних наук.

Вірогідність результатів обумовлена використанням фундаментальних положень механіки суцільного середовища, теоретичними оцінками збіжності і точності розроблених обчислювальних алгоритмів, тестовими розрахунками і порівнянням із результатами експериментальних і польових вимірювань, а також із чисельними розв'язками, отриманими за допомогою інших методів.

Апробація роботи. Основні результати роботи доповідалися: на I-III наукових конференціях молодих учених Київського університету ім. Тараса Шевченка (м.Київ, 1985-89 рр.); на Всесоюзній нараді-семінарі молодих учених "Сучасні проблеми механіки рідини та газу" (м.Грозний, 1986 р.); на 3-й Всесоюзній науково-технічній конференції "Використання обчислювальної техніки для розв'язування проблеми охорони навколишнього середовища в теплоенергетиці" (м.Севастополь, 1986 р.); в Школі молодих учених за чисельними методами механіки суцільних середовищ (с.Шушенське, 1987 р.); на 3-му Всесоюзному семінарі "Сучасні проблеми теорії фільтрації" (м.Москва, 1987 р.); на Республіканській науково-технічній конференції "Досягнення науково-технічного прогресу - в проекти меліоративного будівництва" (м.Київ, 1988 р.); на Республіканському науково-технічному семінарі "Крайові задачі фільтрації ґрунтових вод" (м.Казань, 1988 р.); на науковому семінарі відділу фільтрації НДІ математики та механіки ім. Н.Г.Чеботарьова при Казанському університеті (м.Казань, 1989 р.); на 7-й Чехословацькій конференції по диференціальних рівняннях та їх застосуваннях EQUADIFF-7 (м.Прага, Чехословаччина, 1989 р.); на 5-й конференції по чисельних методах (м.Мішкольц, Угорщина, 1990 р.); на Українській науковій конференції "Моделювання та дослідження стійкості систем" (м.Київ, 1991 р.); на Українській науковій конференції "Моделювання та дослідження стійкості процесів" (м.Київ, 1992 р.); на Другому республіканському науково-технічному семінарі "Машинні методи розв'язання задач теорії фільтрації" (м.Казань, 1992 р.); на Республіканському науковому семінарі "Обчислювальна та прикладна математика" наукової ради Національної академії наук з проблеми "Кібернетика" на кафедрі обчислювальної математики Київського університету ім. Тараса Шевченка (м.Київ, 1994 р.); на науковому семінарі кафедри моделювання складних систем Київського університету ім. Тараса Шевченка (м.Київ, 1994 р.).

Публікації. За темою дисертації опубліковано 10 наукових робіт.

Структура та обсяг роботи. Дисертаційна робота складається із вступу, трьох глав, висновку та списку використаної літератури. Дисертація містить 158 сторінок, 69 рисунків і 15 таблиць.

ЗМІСТ РОБОТИ

У вступі обґрунтовано актуальність теми дослідження, сформульовано мету роботи, показано наукову новизну, практичну та теоретичну цінність отриманих результатів, стисло викладено зміст дисертації.

Перша глава присвячена математичним моделям неізотермічного масопереносу в насичено-ненасичених пористих середовищах при наявності на межі області плоских або лінійних джерел зрошування.

В розділі 1.1 розглянуто сучасний стан досліджень в галузі математичного моделювання тепломасопереносу в ґрунті при наявності джерел зрошування. На основі аналізу наукової літератури з цього питання показано, що досліджувані в дисертації проблеми тепломасопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні розглянуто вперше.

В розділі 1.2 формуються класичні та узагальнені математичні моделі тепломасопереносу в ґрунті в декартових та циліндричних координатах із урахуванням лінійних або плоских джерел зрошування на межі області.

Наведено умови, за яких нестационарні процеси волого-, соле- та теплопереносу в насичено-ненасичених ґрунтах при наявності плоских або лінійних джерел на межі прямокутника $\bar{\Omega} = \{0 \leq x_\alpha \leq l_\alpha, \alpha = 1, 2\}$ на інтервалі часу $(0, t_{max}]$ описуються законами Дарсі, Фіка і Фур'є відповідно:

$$V = -K(U, T) \text{grad}U - D_C(\Theta) \text{grad}C - D_{TV}(\Theta) \text{grad}T, \quad (1)$$

$$S = -D_g(\Theta, V) \text{grad}C - D_{TC}(\Theta) \text{grad}T + VC, \quad (2)$$

$$Q = -(\lambda(\Theta) + L \rho_w D_{TV}(\Theta)) \text{grad}T - L \rho_w V. \quad (3)$$

Сформульовано математичну модель нестационарного профільного або осесиметричного плоско-вертикального тепломасопереносу, що описується системою диференціальних рівнянь нерозривності, балансу маси розчиненої речовини і тепла відповідно:

$$\frac{\partial \Theta}{\partial t} = -\text{div}V + f_w, \quad (x, t) \in \Omega_T, \quad (4)$$

$$\frac{\partial(\Theta C)}{\partial t} = -\text{div}S + f_s, \quad (x, t) \in \Omega_T, \quad (5)$$

$$C_T \frac{\partial T}{\partial t} = -\text{div}Q + f_T, \quad (x, t) \in \Omega_T \quad (6)$$

із крайовими умовами

$$U|_{\Gamma_1^{(1)}} = \bar{U}(x, t), \quad V|_{\Gamma_2^{(1)}} = Q_W(x, t) + E_W(x, t, U), \quad (7)$$

$$C|_{\Gamma_1^{(2)}} = \bar{C}(x, t), \quad S|_{\Gamma_2^{(2)}} = Q_S(x, t) + E_S(x, t, C), \quad (8)$$

$$T|_{\Gamma_1^{(3)}} = \bar{T}(x, t), \quad Q|_{\Gamma_2^{(3)}} = Q_H(x, t) + E_H(x, t, T) \quad (9)$$

і початковими умовами

$$U(x, 0) = U_0(x), \quad C(x, 0) = C_0(x), \quad T(x, 0) = T_0(x). \quad (10)$$

Тут використані такі позначення:

$$Q_W(x, t) = \begin{cases} Q_W^{(l)}, & x \in X_1^{(l)}(t) \\ 0, & x \in \bigcup_{l=1}^{N_W} X_1^{(l)}(t) \end{cases}, \quad Q_S(x, t) = \begin{cases} Q_S^{(l)}, & x \in X_1^{(l)}(t) \\ 0, & x \in \bigcup_{l=1}^{N_S} X_1^{(l)}(t) \end{cases}, \quad Q_H(x, t) = \begin{cases} Q_H^{(l)}, & x \in X_1^{(l)}(t) \\ 0, & x \in \bigcup_{l=1}^{N_H} X_1^{(l)}(t) \end{cases}$$

$\bar{\Omega}_T = \bar{\Omega} \times (0, t_{max}]$, $\bar{\Omega} = \{x = (x_1, x_2); 0 \leq x_\alpha \leq l_\alpha, \alpha = 1, 2\}$, $\Gamma = \bar{\Omega} \setminus \Omega = \Gamma_1^{(l)} \cup \Gamma_2^{(l)}$, $l = 1, 2, 3$;
 $\Gamma_1^{(l)}$, $l = 1, 2, 3$ - частина межі, на якій задано крайові умови першого роду;
 $\Gamma_2^{(l)}$, $l = 1, 2, 3$ - частина межі, на якій задано крайові умови другого або третього роду; V - вектор швидкості вологоненосу; S - вектор питомого потоку розчиненої речовини; Q - вектор питомого потоку тепла; $Q_W^{(l)}$, $l = \overline{1, N_W}$ - інтенсивність l -го джерела води; $Q_S^{(l)}$, $l = \overline{1, N_S}$ - інтенсивність l -го джерела розчиненої речовини; $Q_H^{(l)}$, $l = \overline{1, N_H}$ - інтенсивність l -го джерела тепла; $E_W(x, t)$ - питомий потік води через межу області (за умов відсутності джерела); $E_S(x, t)$ - питомий потік розчиненої речовини через межу області (за умов відсутності джерела); $E_H(x, t)$ - питомий потік тепла через межу області (за умов відсутності джерела); $X_1^{(\alpha)}(t)$, $\alpha = 1, 2, 3$ - відрізок межі, на якому задано l -те джерело; $f_W(x, t)$, $f_S(x, t)$, $f_H(x, t)$ - функції джерел (стоків) води, розчиненої речовини і тепла відповідно; $\Theta(x, t)$ - об'ємна вологість; $U(x, t) = P(x, t) - x_2$ - п'єзометричний напір; $P(x, t)$ - висота тиску; $C(x, t)$ - концентрація розчину; $T(x, t)$ - температура розчину; $K(U, T)$ - тензор коефіцієнтів вологопровідності ґрунту; $D_c(\Theta)$ - тензор коефіцієнтів концентраційної дифузії води; $D_{TV}(\Theta)$ - тензор коефіцієнтів термодифузії води; $D_K(\Theta, V)$ - тензор коефіцієнтів конвективної дифузії розчиненої речовини; $D_{TC}(\Theta)$ - тензор коефіцієнтів термодифузії розчиненої речовини; $\lambda(\Theta)$ - тензор коефіцієнтів теплопровідності ґрунту; L - питома внутрішня теплота випарювання; ϵ - коефіцієнт фазових перетворень;

$C_T = C_W \rho_W \Theta + C_S \rho_S (1 - \Theta)$ - об'ємна теплоємність ґрунту; C_W - питома теплоємність води; C_S - питома теплоємність скелету ґрунту; ρ_W - густина розчину; ρ_S - щільність скелету ґрунту; $x = (x_1, x_2)$, x_1 - горизонтальна (в осесиметричному випадку радіальна) координата, x_2 - вертикальна координата; t - час.

В розділі 1.2 сформульовано моделі тепломасопереносу, що враховують розривний характер функцій джерел (стоків), і дано визначення узагальнених розв'язків відповідних задач в декартових та циліндричних координатах.

В главі II побудовано методику чисельного розв'язку задач (4)-(10). Оскільки розв'язування системи рівнянь (4)-(10) потребує занадто великих комп'ютерних ресурсів, вона розподіляється на послідовність окремих задач волого-, соле- та теплопереносу, кожна з яких є квазілінійною або слабко нелінійною крайовою задачею.

В розділі 2.1 досліджено різницеву схему для задачі загального вигляду

$$C(U) \frac{\partial U}{\partial t} = \sum_{\alpha=1}^2 \sum_{\beta=1}^2 \frac{\partial}{\partial x_\alpha} \left(K_{\alpha\beta}(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_\beta} \right) + K_0(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_1} \frac{\partial U}{\partial x_2} + f(x, t), \quad (x, t) \in \Omega_T, \quad (11)$$

$$\sum_{\beta=1}^2 \left(K_{\alpha\beta}(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_\beta} \right) + \lambda_{-\alpha}(x_\beta, t, U) = g_{-\alpha}(x_\beta, t), \quad x_\alpha = 0, \quad (12)$$

$$\sum_{\beta=1}^2 \left(K_{\alpha\beta}(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_\beta} \right) + \lambda_{+\alpha}(x_\beta, t, U) = g_{+\alpha}(x_\beta, t), \quad x_\alpha = l_\alpha, \quad \alpha = 1, 2; \beta = 3 - \alpha, \quad (13)$$

$$U(x, 0) = U_0(x), \quad x \in \bar{\Omega}. \quad (14)$$

На функції, що входять до рівнянь (11)-(14), накладено обмеження:

- I. $f(x, t) \in L_2(\Omega)$, $g_{\pm\alpha}(x_\beta, t) \in L_2(\partial\Omega) \quad \forall t \in (0, t_{max}]$, $\alpha = 1, 2; \beta = 3 - \alpha$;
- II. $\sum_{\alpha=1}^2 \sum_{\beta=1}^2 K_{\alpha\beta}(x, t, p_0) \xi_\alpha \xi_\beta \geq \mu_0 \sum_{\alpha=1}^2 \xi_\alpha^2$, $\mu_0 > 0$;
- III. $|K_{\alpha\beta}(x, t, p_0)| \leq \mu_1$; $\alpha, \beta = 1, 2$; $\mu_1 > 0$; $0 < M_1 \leq C(U) \leq M_2 < \infty$;
- IV. $|K_{\alpha\beta}(x, t, p_0) - K_{\alpha\beta}(x, t, q_0)| \leq \mu_2 |p_0 - q_0|$, $\alpha, \beta = 1, 2$;
 $|\lambda_{\pm\alpha}(x, t, p_0) - \lambda_{\pm\alpha}(x, t, q_0)| \leq \mu_4 |p_0 - q_0|$, $\alpha = 1, 2$;
- V. $|K_0(x, t, p_0, p_1, p_2) - K_0(x, t, q_0, q_1, q_2)| \leq \mu_3 \sqrt{\sum_{\alpha+\beta \leq 2} (p_\alpha - q_\beta)^2}$, $\alpha, \beta = 0, 1, 2$;
 $(K_0(x, t, p_0, p_1, p_2) - K_0(x, t, q_0, q_1, q_2))(p_0 - q_0) + \sum_{\alpha+\beta=2} (p_\alpha - q_\beta)^2 \geq$
 $\geq \mu_5 \sqrt{\sum_{\alpha+\beta \leq 2} (p_\alpha - q_\beta)^2}$, $\alpha, \beta = 0, 1, 2$; $\mu_5 > 0$;

VI. $\varphi(t) = U(x, t) \in C_2(0, t_{\max}) \forall x \in \bar{\Omega}$,

$$\frac{\partial^2 U}{\partial t \partial x_\alpha^2} \in L_2(\Omega), \frac{\partial^3 U}{\partial t^2} \in L_2(-\lambda) \forall t \in (0, t_{\max}], \alpha = 1, 2.$$

Узагальненим розв'язком задачі (11)-(14) назвемо функцію $U(x, t) \in W_2^2(\Omega)$ при фіксованому $t \in (0, t_{\max}]$; що за будь-яких $\eta \in L_2(\Omega)$ і $t \in (0, t_{\max}]$ задовольняє інтегральну тотожність

$$\int_0^t \int_0^2 \sum_{\alpha=1}^2 \left\{ \left(\frac{\partial}{\partial x_\alpha} \left(K_{\alpha\beta}(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_\beta} \right) + f(x, t) \right) \eta \right\} dx_1 dx_2 + \sum_{\alpha=1}^2 \int_0^t \left\{ \lambda_{-\alpha}(x_\beta, t, U) \eta|_{x_\alpha=0} + \lambda_{+\alpha}(x_\beta, t, U) \eta|_{x_\alpha=l_\alpha} - g_{-\alpha}(x_\beta, t) \eta|_{x_\alpha=0} - g_{+\alpha}(x_\beta, t) \eta|_{x_\alpha=l_\alpha} \right\} dx_\beta - \int_0^t \int_0^2 C(U) \frac{\partial U}{\partial t} \eta dx_1 dx_2 = 0 \quad (15)$$

і початкову умову (14).

$$\text{На різницевій сітці } \bar{\omega} = \left\{ (x_1, x_2) \in \bar{\Omega}: x_\alpha = l_\alpha h_\alpha, l_\alpha = 0, N_\alpha, h_\alpha = \frac{l_\alpha}{N_\alpha}, \alpha = 1, 2 \right\}$$

інтегральне співвідношення (15) за допомогою усереднюючих операторів Стеклова апроксимується різницевою схемою, яку можна записати у вигляді операторного рівняння в гільбертовому просторі $H_{\text{кр}}$ сіткових функцій у аналогічно схемам О.В.Лапіна, А.Д.Ляшка і М.М.Карчевського:

$$(\tau + \sigma \tau R) y_t + \Lambda(y) y = F(y), \quad y(0) = y_0, \quad (16)$$

де R - регуляризує оператор, σ - параметр регуляризації, τ - крок за часом.

Теорема 1. Нехай виконуються умови I-VI. Тоді при $\sigma \geq 0.5 \mu_1^2 \mu_0^{-4}$ схема (16) коректна на множині функцій $D = \left\{ U \in H_{\text{кр}}: \max_{x \in \bar{\omega}} |U_{x_\alpha}| < M, \alpha = 1, 2 \right\}$, де

$$\bar{\omega}^+ = \left\{ (x_1, x_2) \in \bar{\Omega}: x_\alpha = l_\alpha h_\alpha, l_\alpha = 1, N_\alpha, h_\alpha = \frac{l_\alpha}{N_\alpha}, \alpha = 1, 2 \right\}.$$

Висновок. За умов теореми 1 схема (16) коректна для будь-якого $U(x, t) \in W_2^2(\Omega)$ при фіксованому $t \in (0, t_{\max}]$

Із нерівності коректності схеми (16) випливає, що

$$\|z(t)\|_D \leq N \max_{0 \leq t' \leq t} \|\Psi(t')\|_{R^{-1}},$$

де $z(t)$ - розв'язок задачі $Bz_t + \Lambda y - \Lambda U = \Psi(t')$, а $\Psi(t')$ - похибка апроксимації різницевої схеми (16), що визначається за формулою $\Psi(t') = F(U) - \Lambda U - B U_t$.

Теорема 2. Якщо $U(x, t) \in W_2^2(\Omega)$ при фіксованому $t \in (0, t_{\max}]$ і виконуються умови I-VI, то різницева схема (16) збігається в сітковій нормі $W_2^1(\bar{\omega})$ (на часовому шарі) зі швидкістю $O(\sqrt{|h|} + \tau)$, де $|h| = \sqrt{h_1^2 + h_2^2}$, тобто має місце оцінка $\|z\|_{W_2^1(\bar{\omega})} \leq M(\sqrt{|h|} + \tau) \|U\|_{W_2^2(\Omega)}$.

В розділі 2.2 розглянуто осесиметричну задачу

$$C(U) \frac{\partial U}{\partial t} = \sum_{\alpha=1}^2 \frac{1}{x_1^{2-\alpha}} \left(x_1^{2-\alpha} K_{\alpha}(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_{\alpha}} \right) + \frac{1}{x_1} K_0 \left(x, t, U, \frac{\partial U}{\partial x_1}, \frac{\partial U}{\partial x_2} \right) + f(x, t), \quad (x, t) \in \Omega_T, \quad (17)$$

$$-K_2(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_2} + \lambda_{-2}(x_1, t, U) = g_{-2}(x_1, t), \quad x_2 = 0, \quad (18)$$

$$K_{\alpha}(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_{\alpha}} + \lambda_{+\alpha}(x_{\beta}, t, U) = g_{+\alpha}(x_{\beta}, t), \quad x_{\alpha} = l_{\alpha}, \quad \alpha = 1, 2; \beta = 3 - \alpha, \quad (19)$$

$$\lim_{x_1 \rightarrow 0} x_1 K_1(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_1} = 0, \quad (20)$$

$$U(x, 0) = U_0(x), \quad x \in \bar{\Omega}. \quad (-1)$$

Узагальненим розв'язком задачі (17)-(21) назвемо функцію $U(x, t) \in W_{2,r}^2(\Omega)$ при фіксованому $t \in (0, t_{\max}]$, що за будь-яких $\eta \in W_{2,r}^2(\Omega)$ і $t \in (0, t_{\max}]$ задовольняє інтегральну тотожність

$$\int_0^{t_2} \int_0^{t_1} \sum_{\alpha=1}^2 \left\{ x_1 \left(\frac{\partial}{\partial x_{\alpha}} \left(K_{\alpha}(x, t, U) \frac{\partial U}{\partial x_{\alpha}} \right) + f(x, t) \right) G(\eta) \right\} dx_1 dx_2 + \int_0^{t_2} \left\{ \lambda_{-2}(x_1, t, U) G(\eta) \right\}_{x_2=0} + \\ + \lambda_{+2}(x_1, t, U) G(\eta) \Big|_{x_2=t_2} - g_{-2}(x_1, t) G(\eta) \Big|_{x_2=0} - g_{+2}(x_1, t) G(\eta) \Big|_{x_2=t_2} \Big\} dx_1 + \\ + \int_0^{t_2} \left\{ \lambda_{+1}(x_2, t, U) G(\eta) \Big|_{x_1=t_1} - g_{+1}(x_2, t) G(\eta) \Big|_{x_1=t_1} \right\} dx_2 - \int_0^{t_2} \int_0^{t_1} x_1 C(U) \frac{\partial U}{\partial t} G(\eta) dx_1 dx_2 \quad (22)$$

додаткову умову (20) і початкову умову (21).

Тут G - диференціальний оператор, що визначається правою частиною рівняння (17). Крім того, припускаємо також, що

$$I'. \quad f(x, t) \in L_{2,r}(\Omega), \quad g_{\pm\alpha}(x_{\beta}, t) \in L_2(\partial\Omega) \quad \forall t \in (0, t_{\max}];$$

$$II'. \quad K_{\alpha}(x, t, p_0) \geq \mu_0 > 0, \quad \alpha = 1, 2;$$

$$III'. \quad |K_{\alpha}(x, t, p_0)| \leq \mu_1; \quad \alpha = 1, 2; \quad \mu_1 > 0; \quad 0 < M_1 \leq C(U) \leq M_2 < \infty;$$

$$|\lambda_{2\alpha}(x, t, p_0) - \lambda_{2\alpha}(x, t, q_0)| \leq \mu_4 |p_0 - q_0|, \quad \alpha = 1, 2;$$

$$IV'. \quad |K_{\alpha}(x, t, p_0) - K_{\alpha}(x, t, q_0)| \leq \mu_2 |p_0 - q_0|, \quad \alpha = 1, 2;$$

$$V'. \quad |K_0(x, t, p_0, p_1, p_2) - K_0(x, t, q_0, q_1, q_2)| \leq \mu_3 \sqrt{\sum_{\alpha+\beta \leq 2} (p_{\alpha} - q_{\beta})^2}, \quad \alpha, \beta = 1, 2;$$

$$(K_0(x, t, p_0, p_1, p_2) - K_0(x, t, q_0, q_1, q_2))(p_0 - q_0) + \sum_{\alpha+\beta=1} (p_{\alpha} - q_{\beta})^2 \geq$$

$$\geq \mu_5 \sqrt{\sum_{\alpha+\beta \leq 1} (p_{\alpha} - q_{\beta})^2}, \quad \alpha, \beta = 1, 2; \quad \mu_5 > 0;$$

$$VI'. \quad \varphi(t) = U(x, t) \in C_2(0, t_{\max}] \quad \forall x \in \bar{\Omega},$$

$$\frac{\partial^2 U}{\partial t \partial x_{\alpha}^2} \in L_{2,r}(\Omega), \quad \frac{\partial^2 U}{\partial t \partial x_{\alpha}} \in L_{2,r}(\Omega) \quad \forall t \in (0, t_{\max}], \quad \alpha = 1, 2;$$

де $L_{2,r}(\Omega)$ - дійсний гільбертів простір із скалярним добутком $(U, V) = \int_{\Omega} x_1 UV d\Omega$,

$W_{2,r,\theta}^2(\Omega)$ - простір функцій, що породжується замиканням за нормою

$$\|U\|_{W_{2,r,\theta}^2(\Omega)} = \|U\|_{L_{2,r,\theta}} = \left(\int_{\Omega} x_1 \left(\sum_{|\alpha|=2} |D^{\alpha} U|^2 + \frac{1}{x_1^2} \left(\frac{\partial U}{\partial x_1} \right)^2 \right) d\Omega \right)^{1/2}$$

функцій $U \in C_1^1(\Omega) \cap C_1^1(\bar{\Omega})$,

що задовольняють крайові умови $U(x, t) = 0, x \in \Gamma; \frac{\partial U}{\partial x_1} = 0, x_1 = \theta \forall t \in (0, t_{\max}]$.

Різницева схема, що апроксимує задачу (17)-(21), будується аналогічно (16), за винятком апроксимації умови обмеженості розв'язку (20), для чого сітка зрушується на півкроку у напрямку осі x_1 .

Теорема 3. Якщо виконуються умови I'-VI', то при $\sigma \geq 0.5\mu_1^2\mu_6^{-1}$ різницева схема, що апроксимує задачу (17)-(21), коректна на множині функцій $D = \left\{ U \in H_{\alpha,1}; \max_{x_{\text{об}}} |U_{x_{\alpha}}| < M, \alpha = 1, 2 \right\}$.

Висновок. За умов теореми 3 схема, що апроксимує задачу (17)-(21), коректна для будь-якого $U(x, t) \in W_{2,r}^2(\Omega)$ при фіксованому $t \in (0, t_{\max}]$.

Теорема 4. Якщо $U(x, t) \in W_{2,r}^2(\Omega)$ при фіксованому $t \in (0, t_{\max}]$ і виконуються умови I'-VI', то різницева схема, що апроксимує задачу (17)-(21), збігається в сітковій чормі $W_{2,r}^1(\omega)$ (на часовому шарі) зі швидкістю $O(\sqrt{|h| + \tau})$, де $|h| = \sqrt{h_1^2 + h_2^2}$.

Розділ 2.3 містить опис ітераційного методу розв'язку нелінійних різницевих схем для задач тепломасопереносу. Доведена теорема про збіжність методу простої ітерації по нелінійності для побудованих різницевих схем. Наведено результати обчислювальних експериментів, що свідчать про перевагу ітераційної процедури прискорення ORTHOMIN для розв'язку систем лінійних алгебраїчних рівнянь на кожній ітерації по нелінійності над змінно-трикутним методом.

Глава III присвячена чисельному моделюванню ізотермічного та неізотермічного масопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні і аналізу його закономірностей.

В розділі 3.1 отримано розв'язки модельних задач нестационарного ізотермічного плоско-вертикального профільного вологопереносу в ґрунті із горизонтальною поверхнею в декартовій і циліндричній системах координат при крапельному зрошуванні. Розглянуто випадок зрошування за допомогою ізольованої крапельниці (осесиметричний вологоперенос), а також випадок, коли близько розташовані крапельниці створюють лінійне джерело (профільний вологоперенос). Здійснено порівняння отриманих розв'язків із результатами лабораторних та польових вимірювань, а також із розв'язками,

одержаними за допомогою чисельних методів в роботах E.Bresler і соавторів стосовно до піску та суглинку. Доведено, що отримані чисельні розв'язки добре узгоджуються як з експериментальними даними, так і з відповідними чисельними розв'язками, що свідчить про адекватність сформульованих математичних моделей вологопереносу досліджуваним процесам, а також про надійність розробленої чисельної методики.

Аналогічні дослідження проведено стосовно до задачі осесиметричного солепереносу в піску та суглинку при крапельному зрошуванні засоленого ґрунту. Проведено аналіз розподілу концентрації розчиненої речовини в ґрунті в залежності від інтенсивності зрошування і гідрофізичних властивостей ґрунту. Порівняння отриманих розв'язків із чисельними розв'язками E.Bresler та даними експериментальних вимірювань показало добре узгодження між ними. Це свідчить про коректність запропонованої моделі солепереносу в ґрунті і надійність розробленої чисельної методики розв'язку відповідних крайових задач.

В розділі 3.2 розв'язано задачі нестационарного плоско-вертикального профільного та осесиметричного вологопереносу в ґрунті із врахуванням впливу температурного градієнту та схилу поверхні при мікрозрошуванні різних типів ґрунту, а саме: піску, супіску та легкого суглинку. При моделюванні тепломасопереносу в ґрунті було застосовано математич. / модель Ликова-Philip-de Vries, що базується на законах збереження маси і енергії і враховує взаємний вплив волого- і теплопереносу. Виявлено закономірності формування контуру зволоження за умов ізотермічного та неізотермічного режимів зрошування. Розглянуто випадки застосування крапельниць низької, середньої та високої інтенсивності. Доведено, що вплив температурного градієнту суттєво сприяє просуванню ізолінії мінімального зволоження на глибину, і його врахування в задачах вологопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні має практичне значення для всіх розглянутих типів ґрунту. При цьому вплив температурного градієнту збільшується відповідно до зростання теплопровідності ґрунту, а також температури нагріву джерела і поверхні.

Розв'язано задачу ізотермічного профільного вологопереносу при крапельному зрошуванні ґрунту, що має схил поверхні. Проаналізовано закономірності формування контуру зволоження залежно від куту схилу поверхні та інтенсивності джерела зрошування. В результаті обчислювальних експериментів доведено, що вплив куту схилу поверхні на розподіл вологості в ґрунті, що має гравітаційну природу, стає помітним лише через значний проміжок часу (в залежності від інтенсивності водовипусків і, відповідно, від

маси зрошувальної води в ґрунті). При цьому відстань між джерелом і точкою виходу ізолінії мінімальної зволоженості на поверхню нижче по схилу і глибина промочування істотно залежать від куту схилу поверхні, а відстань від джерела до точки виходу цієї ізолінії на поверхню вище по схилу більше залежить від інтенсивності джерела, аніж від куту схилу поверхні. Проведені обчислювальні експерименти показали, що при зростанні схилу поверхні глибина промочування ґрунту зменшується, а відстань промочування вниз по схилу зростає. Це призводить до витягування контуру зволоження вздовж поверхні ґрунту в напрямку схилу і, відповідно, до нерациональних витрат зрошувальної води. Таким чином, урахування впливу куту схилу поверхні на розподіл води в ґрунті дає можливість розробляти більш ефективні системи мікрозрошування на передгір'ї.

ОСНОВНІ ВИСНОВКИ РОБОТИ

1. Сформульовано нові моделі тепломасопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні на основі диференціальних рівнянь в часткових похідних із узагальненими розв'язками, що враховують вплив температурного градієнту на перерозподіл вологості в ґрунті, а також інші природні та технологічні особливості мікрозрошування.

2. Побудовано методику комп'ютерного моделювання нестационарного плоско-вертикального профільного або осесиметричного масопереносу при мікрозрошуванні в насичено-ненасичених ґрунтах на основі сформульованих моделей і теорії різницевих схем для диференціальних рівнянь із узагальненими розв'язками.

3. Побудовано і досліджено різницеві схеми, які апроксимують крайові задачі для еліптико-параболічних диференціальних рівнянь із змішаними похідними і узагальненими розв'язками, що описують плоско-вертикальний профільний або осесиметричний тепломасоперенос в насичено-ненасичених ґрунтах із горизонтальною або нахиленою поверхнею.

4. На основі обчислювальних експериментів доведено високу ефективність розробленої чисельної методики для розв'язку задач тепломасопереносу в насичено-ненасичених ґрунтах при наявності плоских або лінійних джерел на межі області фільтрації.

5. Розроблено програмне забезпечення для чисельного моделювання тепломасопереносу в насичено-ненасичених ґрунтах при мікрозрошуванні, що ґрунтується на запропонованій чисельній методиці.

6. Отримані за допомогою запропонованої методики розв'язки добре узгоджуються з даними лабораторних та польових досліджень, а також з результатами, що одержані за допомогою інших чисельних методів. Це свідчить про адекватність сформульованих математичних моделей досліджуванім фізичним процесам, а також про коректність і надійність розроблених обчислювальних алгоритмів.

7. Проаналізовано закономірності формування контуру зволоження в ґрунті за неізотермічних умов. Доведено, що вплив температурного градієнту суттєво сприяє просуванню ізолнії мінімального зволоження на глибину, і його урахування в задачах вологопереносу в ґрунті при мікрозрошуванні має практичне значення для всіх розглянутих типів ґрунту.

8. Показано, що при наявності схилу поверхні ґрунту глибина промочування ґрунту зменшується, а відстань промочування вниз по схилу зростає пропорційно куту схилу поверхні. Це призводить до витягування контуру зволоження вздовж поверхні ґрунту в напрямку схилу.

Основні положення дисертації викладені у таких роботах:

1. Ключин Д.А. Численное решение задачи капельного орошения // Всесоюз. совещание - семинар молодых ученых "Современные проблемы механики жидкости и газа" (г.Грозный, 1986 г.): Тез.докл.- Грозный, 1986. - С.1⁰3.
2. Ключин Д.А. Численное моделирование процессов тепломассопереноса при капельно-инъекционном орошении // Всесоюз. конф. "Использование вычислительной техники для решения проблемы охраны окружающей среды в теплоэнергетике" (г.Севастополь, 1986 г.): Тез. докл. - Киев, 1986. - Ч.3 - С.68-70.
3. Ключин Д.А. О численном моделировании процессов тепломассопереноса в пористых средах при наличии точечных источников// Школа молодых ученых по численным методам механики сплошных сред (с.Шушенское, 1987) Тез.докл.- Новосибирск, 1987. - С.57.
4. Веретехина Л.В., Демченко Л.И., Ключин Д.А. Численный расчет тепло-массопереноса при работе систематического дренажа и капельном орошении// Теория гидродинамических моделей технических задач. - Свердловск, 1988. - С.103-110.
5. Ключин Д.А., Мистецкий Г.Е. Математическое моделирование капельного орошения на горизонтальных и наклонных массивах// Респ. науч.-техн. конф. "Достижения научно-технического прогресса - в проекты мелиоративного строительства" (г.Киев, 1988 г.): Тез.докл. - Киев, 1988. - С.88.

6. Kljushin D. A. On the numerical solution of a quasilinear boundary value problem of humidity transport in a porous medium at the presence of a point source // Enlarged Abstracts of the 7-th Czechoslovak Conference on Differential Equations and Their Applications, EQUADIFF-7 (Praha, 1989). — P. 156—158.

7. Lyashko I. I., Pavlov V. V., Mistetsky G. E., Kljushin D. A. Numerical simulation of mass and heat transport from buried point source in unsaturated porous medium // Abstract of the 5-th Conference on Numerical Methods (Miscolc, 1990). — P. 61.

8. Ромащенко М. И., Мистецкий Г. Е., Ключин Д. А. Математическая модель внутриводного влаго-, соле- и теплопереноса при микроорошении // Мелиорация и водное хозяйство. — 1991. — № 7. — С. 51—52.

9. Ляшко С. И., Ключин Д. А. Оптимальное управление фильтрацией в области с точечными стоками // Укр. науч. конф. «Моделирование и исследование устойчивости процессов» (г. Киев, 1992 г.): Тез. докл. — Киев, 1992. — С. 100.

10. Ключин Д. А. Компьютерное моделирование теплопереноса в насыщенном грунте при капельном орошении // 2-й Респ. науч.-техн. семинар «Машинные методы решения задач теории фильтрации» (г. Казань, 1992 г.): Тез. докл. — Казань, 1992. — С. 20.

Особистий внесок автора в опублікованих роботах полягає в формулюванні математичних моделей профільного та осесиметричного теплопереносу в насичено-ненасиченому пористому середовищі при мікроозрошуванні [1—5, 8, 9], розробці і дослідженні методики їх комп'ютерної реалізації [4, 6, 7] і аналізі закономірностей теплопереносу в пористому середовищі при мікроозрошуванні ґрунтів з горизонтальною або нахиленою поверхнею [10].

Підп. до друку 25.07.94. Формат 60×84/16. Папір друк № 2. Офс. друк. Ум. друк. арк. 0,70. Ум. фарбо-відб. 0,93. Обл.-вид. арк. 1,0. Тираж 100 прим. Зам. 809

Редакційно-видавничий відділ з поліграфічною дільницею
Інституту кібернетики імені В. М. Глушкова НАН України
252650 Київ МСД 22, проспект Академіка Глушкова, 40

458499

AB 30.655
AB 30.655