

18. Ландау Л. Д., Лифшиц Е. М. Гидродинамика.— М.: Наука, 1986.
 19. Батищев В. А., Колесов В. В. и др. Влияние пространственной модуляции температурного поля на устойчивость двумерного стационарного течения в горизонтальном слое жидкости // Изв. АН СССР. МЖГ.— 1983.— № 3.

г. Москва

Поступила 7/XII 1987 г.,
в окончательном варианте — 11/V 1988 г.

УДК 532.546

Э. Н. Береславский

О РЕЖИМЕ ГРУНТОВЫХ ВОД ПРИ ФИЛЬТРАЦИИ ИЗ ОРОСИТЕЛЯ ИРРИГАЦИОННОЙ СИСТЕМЫ

В [1, 2] исследована задача о плоской установившейся фильтрации (по закону Дарси) в однородном изотропном грунте из оросителя бороздового типа при наличии капиллярности грунта в предположении, что на большой глубине (теоретически бесконечной) имеется дренирующий пласт, поглощающий воду. Случай конечной глубины залегания дренирующего слоя рассмотрен в работе [3], в которой отмечается, что испарение оказывает обычно относительно малое влияние на фильтрационные характеристики рассматриваемого течения. В настоящей работе строится решение задачи фильтрации из бороздового оросителя через слой грунта, когда в основании находится сильноводопроницаемый пласт с напорными водами. Исследован характер зависимости фильтрационного расхода из оросителя и радиуса капиллярного растекания воды в стороны от оросителя от мощности слоя, диаметра оросителя, величины подпора и капиллярности грунта.

На рис. 1 схематично представлена правая половина области движения из оросителя через слой грунта толщиной T в подстилающий его сильноводопроницаемый напорный горизонт, напор воды в котором H считается от границы раздела между ним и слоем фильтрации. Ороситель наполнен водой до уровня поверхности земли, принимаемой за горизонтальную плоскость.

При первоначальном рассмотрении ороситель заменим точечным источником, расположенным в точке A . Предположим, что $\psi|_{AF} = 0$. На кривой депрессии должны выполняться условия $\varphi = -y + h_k$, $\psi = Q/2$, где $\omega = \varphi + i\psi$ — комплексный потенциал течения, отнесенный к коэффициенту фильтрации грунта, h_k — высота капиллярного поднятия воды в грунте, Q — искомый фильтрационный расход из оросителя, также отнесенный к коэффициенту фильтрации. Тогда вдоль сильнопроницаемого слоя $\varphi = T - H$. При решении задачи, кроме расхода Q , большой практический интерес представляет радиус L капиллярного растекания воды в стороны от оросителя.

Произведем конформное отображение области комплексного потенциала ω (рис. 2) и области $dz/d\omega$ (рис. 3) — инверсии годографа скорости — на верхнюю полуплоскость переменной ξ (рис. 4).

По формуле Кристоффеля — Шварца найдем

$$(1) \quad \omega = T - H - \frac{Q}{\pi} \operatorname{arsh} \sqrt{\frac{a - \xi}{(1 - a)\xi}};$$

$$(2) \quad \frac{dz}{d\omega} = -\frac{2i}{\pi} \left(\operatorname{arctg} \sqrt{\frac{\xi}{1 - \xi}} + A \sqrt{\frac{\xi}{1 - \xi}} \right).$$

Здесь

$$(3) \quad a = \operatorname{th}^2 \frac{\pi(T - H - h_k)}{Q}, \quad A = b - 1 \quad (0 \leqslant A < +\infty)$$

(a и b — параметры конформного отображения (рис. 4)).

Отметим, что непосредственное исключение параметра ξ из соотношений (1) и (2) не позволяет полностью решить задачу. Введем новую вспомогательную переменную τ , полагая

$$(4) \quad \xi = \sin^2 \tau.$$

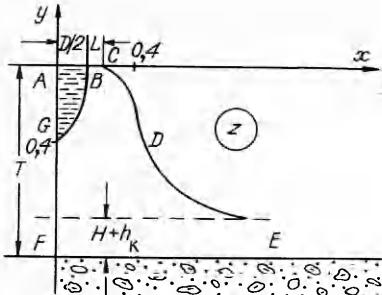


Рис. 1

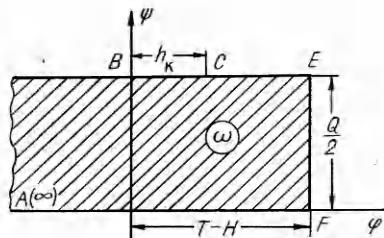


Рис. 2

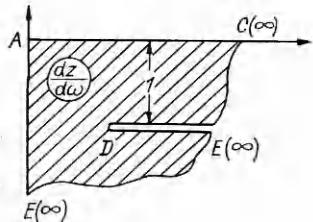


Рис. 3

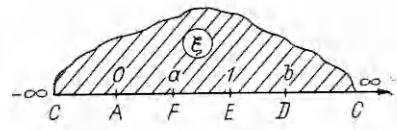


Рис. 4

Подстановка (4) переводит полуплоскость ξ в полуполосу τ (рис. 5), а дифференцирование (1) по τ с учетом (4) дает

$$(5) \quad \frac{d\omega}{d\tau} = \frac{\sqrt{a}Q}{\pi \sin \tau \sqrt{a - \sin^2 \tau}};$$

$$(6) \quad \frac{dz}{d\tau} = -\frac{2i\sqrt{a}Q(\tau + A \operatorname{tg} \tau)}{\pi^2 \sin \tau \sqrt{a - \sin^2 \tau}}.$$

Уравнения (5) и (6) являются параметрическим решением задачи для источника. Распространим теперь полученные результаты на случай оросителя малого, близкого к полукругу, поперечного сечения. Для этого примем одну из линий равных напоров, например BG (см. рис. 1), за поперечное сечение русла оросителя с диаметром D , положим на ней $\phi = 0$ и обозначим через μ аффикс точки B в плоскости τ . В результате расчетные зависимости будут содержать четыре неизвестные постоянные a , μ , A , Q , для определения которых служат мощность слоя T , величина подпора H , радиус оросителя $D/2$, а также высота вакуума, обусловленного капиллярными силами в грунте h_k .

В результате интегрирования (5) и (6) вдоль различных участков границы области τ и устранения особенностей на концах в некоторых интегралах, подобно тому как это сделано в [4, с. 131], получаем

$$(7) \quad A = \pi \sqrt{\frac{1-a}{a}} \left[\frac{T}{Q} - \frac{2}{\pi^2} \int_0^{\pi/2} \frac{\arcsin(\sqrt{a} \sin t) dt}{\sin t \sqrt{1-a \sin^2 t}} \right];$$

$$(8) \quad Q = \pi h_r \left[\operatorname{arth} \frac{(\operatorname{ch} \mu - \sqrt{a + \operatorname{sh}^2 \mu}) \sqrt{a}}{\sqrt{a + \operatorname{sh}^2 \mu} - a \operatorname{ch} \mu} \right]^{-1};$$

$$(9) \quad \frac{D}{2} = \frac{2\sqrt{a}Q}{\pi^2} \int_0^\mu \frac{(t + A \operatorname{th} t) dt}{\operatorname{sh} t \sqrt{c + \operatorname{sh}^2 t}}.$$

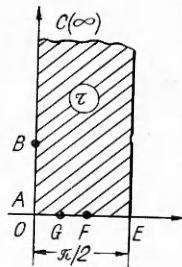


Рис. 5

Система уравнений (3), (7) — (9) определяет искомые параметры. Затем находятся радиус капиллярного растекания воды в стороны от

оросителя

$$L = \frac{8\sqrt{a}Q}{\pi^2} \int_0^1 \frac{t[-\ln t + A(1-t^2)(1+t^2)^{-1}]dt}{(1+t^2)\sqrt{1+(4a-2)t^2+t^4}},$$

координаты точек кривой депрессии

$$x = \frac{D}{2} + L + \frac{8\sqrt{a}Q}{\pi^2} \int_0^t \frac{t[-\ln t + A(1-t^2)(1-t^2)^{-1}]dt}{(1+t^2)\sqrt{1+(2-4a)t^2+t^4}},$$

$$y = -T + H + h_k + \frac{Q}{\pi} \operatorname{arsh} \frac{(1-t^2)\sqrt{a}}{(1+t^2)\sqrt{1-a}} \quad (0 \leq t \leq 1),$$

а также ордината точки G русла оросителя

$$y_G = -\frac{2\sqrt{a}Q}{\pi^2} \int_0^{\mu_1} \frac{(t+A \operatorname{tg} t) dt}{\sin t \sqrt{a-\sin^2 t}}$$

$$(\mu_1 = \arcsin \sqrt{a[1+(1-a)\operatorname{sh}^2 \pi(T-H)/Q]^{-1}}).$$

На рис. 1 изображена кривая депрессии, рассчитанная при $T = 1, 0, D = 0,3, h_k = 0,1$ и $H = 0,1$.

Отметим некоторые случаи, связанные с предельными значениями параметров отображения. При $b = 1$ имеем $A = 0$, что отвечает фильтрации без подпора [3]. Если, кроме $A = 0$, параметр $a = 1$, то из (8) приходим к выражению $Q = \pi h_k / \ln \operatorname{ctg} \mu$, которое совпадает с формулой (15) работы [1].

В табл. 1 сведены результаты расчетов фильтрационных характеристик по выяснению влияния D, H и h_k на работу оросителя; она состоит из двух серий, а каждая серия — из трех разделов, в которых варьируется один из параметров D, H и h_k (два последних таким образом, чтобы $H + h_k < T$), а остальные фиксируются при значениях $T = 1,0, D = 0,4, H = 0,1, h_k = 0,3$ (для серии 1) и $T = 1,0, D = 0,4, H = 0,3, h_k = 0,1$ (для серии 2). Видно, что для обеих серий возрастание диаметра оросителя D в 3,3 раза приводит к увеличению радиуса капиллярного растекания воды L и расхода Q соответственно в 1,32—1,36 и 2,29—2,43 раза. При $D = 0,3$ значения L и Q в первой серии превышают значения этих величин во второй серии в 2,35 и 1,46 раза; примерно в такой же степени изменяются указанные величины от серии к серии и для других значений D . При изменении H от 0 до $T - h_k - 0,01$ L и Q изменяются соответственно в 8,5 и 2,8 раза для первой серии и в 14 и 6,2 раза для второй, причем наибольшие увеличения радиуса капиллярного растекания воды L наблюдаются при значениях H , близких к $T - h_k$. Так, изменение H от 0,85 до 0,89 приводит к увеличению L на 140 %. Из второго раздела табл. 1 видно также, что чем ближе уровень грунтовых вод

Таблица 1

| Серия | D | L | Q | H | L | Q | h_k | L | Q |
|-------|-----|--------|--------|------|--------|--------|-------|--------|--------|
| 1 | 0,3 | 0,2364 | 1,1707 | 0 | 0,2400 | 1,4713 | 0,4 | 0,0999 | 1,1042 |
| | 0,5 | 0,2716 | 1,5692 | 0,3 | 0,3175 | 1,1275 | 0,5 | 0,4640 | 1,4795 |
| | 0,7 | 0,2933 | 1,9834 | 0,6 | 0,7589 | 0,6745 | 0,8 | 1,2669 | 1,5202 |
| | 0,9 | 0,3077 | 2,4368 | 0,65 | 1,0986 | 0,5912 | 0,85 | 1,6969 | 1,5207 |
| | 1,0 | 0,3131 | 2,6832 | 0,69 | 2,0348 | 0,5238 | 0,89 | 2,7132 | 1,5208 |
| 2 | 0,3 | 0,0996 | 0,8067 | 0 | 0,0976 | 1,1532 | 0,4 | 0,1088 | 0,9618 |
| | 0,5 | 0,1161 | 1,1150 | 0,5 | 0,1308 | 0,7571 | 0,3 | 0,3175 | 1,1275 |
| | 0,7 | 0,1267 | 1,4306 | 0,8 | 0,3472 | 0,3350 | 0,6 | 1,1308 | 1,1821 |
| | 0,9 | 0,1338 | 1,7731 | 0,85 | 0,5748 | 0,2530 | 0,65 | 1,5372 | 1,1827 |
| | 1,0 | 0,1365 | 1,9585 | 0,89 | 1,3765 | 0,1859 | 0,69 | 2,5532 | 1,1828 |

Таблица 2

| T | L | Q | T | L | Q |
|-----|--------|--------|-----|--------|--------|
| 1,0 | 0,0923 | 0,9079 | 3,5 | 0,1119 | 0,6894 |
| 1,5 | 0,0980 | 0,8244 | 4,0 | 0,1143 | 0,6714 |
| 2,0 | 0,1025 | 0,7735 | 4,5 | 0,1165 | 0,6565 |
| 2,5 | 0,1061 | 0,7378 | 5,0 | 0,1185 | 0,6438 |
| 3,0 | 0,1092 | 0,7108 | | | |

к поверхности земли, т. е. чем больше H , тем меньше расход воды на фильтрацию [5].

Однако наиболее существенное влияние на ширину орошаемой полосы грунта оказывает его капиллярность. Из последнего раздела табл. 1 видно, что в первой серии при изменении параметра h_k от 0,1 до 0,89 L увеличивается в 27,2 раза. Отметим, что при $h_k \approx 0$ и $h_k \approx T - H$ радиус капиллярного растекания воды превышает высоту капиллярного поднятия h_k , причем наибольшая разница достигается при значениях h_k , близких к $T - H$. Так, в случае $h_k = 0,89$ $L = 2,7132$ и, следовательно, $L/h_k = 3,0$. Таким образом, подтверждается отмеченное в [1, 5] существенное значение горизонтального всасывания, в том числе и для слабокапиллярных почв. Расчеты показали, что к еще большему растеканию приводит увеличение подпора H . Например, из второй серии табл. 1 при $h_k = 0,69$ получаем $L/h_k = 3,7$. Что касается расхода, то его изменения для приводимых в третьем разделе табл. 1 значений h_k составляют в первой и второй сериях соответственно 37 и 27 %.

Проследим за влиянием глубины залегания сильнопроницаемого слоя при $D = 0,3$, $h_k = 0,1$, фиксируя величину $T - H - h_k = 0,8$. Результаты расчетов приведены в табл. 2. Видно, что влияние мощности слоя на радиус капиллярного растекания воды практически перестает сказываться при $T > 5$. При больших T два последующих значения L отличаются друг от друга не более чем на 1,5 %. Несколько большим оказывается влияние T на расход; пренебрежимо малым его можно считать при $T > 7$.

Автор выражает благодарность В. Н. Эмиху за полезные замечания, способствовавшие улучшению работы.

ЛИТЕРАТУРА

1. Веригин И. Н. Фильтрация воды из оросителя ирригационной системы // ДАН СССР. — 1949. — Т. 66, № 4.
2. Нумеров С. Н. Об одном способе решения фильтрационных задач // Изв. АН СССР. ОТН. — 1954. — № 4.
3. Береславский Э. Н. К задаче о фильтрации из оросителя ирригационной системы // Изв. АН СССР. МЖГ. — 1987. — № 2.
4. Полубаринова-Кочина П. Я., Пряжинская В. Г., Эмих В. Н. Математические методы в вопросах орошения. — М.: Наука, 1969.
5. Ведерников В. В. Теория фильтрации и ее применение в области ирригации и дренажа. — М.: Госстройиздат, 1939.

г. Ленинград

Поступила 27/IV 1988 г.

УДК 536.23

A. C. Романов, T. A. Санакидзе

О КОНЕЧНОЙ СКОРОСТИ ЛУЧИСТОГО ТЕПЛОПЕРЕНОСА В СЕРОМ ВЕЩЕСТВЕ ПРИ НАЛИЧИИ ТЕПЛОВЫХ ИСТОЧНИКОВ (СТОКОВ)

В настоящее время в литературе широко обсуждаются различные интенсивные процессы теплопереноса, происходящие при значительных перепадах температур. Исследование таких интенсивных процессов затрудняется из-за необходимости учета пе-