

УДК 517.95 + 532.5

## Расчёт гидродинамических процессов водохранилища ГЭС

*И.В. Каракулова*  
*АлтГТУ (АГУ), г. Барнаул*

Рассматривается задача расчёта динамических и температурных режимов водохранилища.

Предполагается, что жидкость в водоёме несжимаема, давление распределено по гидростатическому закону, а изменением плотности жидкости, вследствие неоднородности температур в уравнениях гидродинамики, можно пренебречь всюду, за исключением члена, учитывающего действие силы плавучести. Модель ограничивается описанием медленно изменяющихся течений, учитывая, что характерный продольный масштаб много больше вертикального  $L \gg h$ . Используется осреднение трёхмерных уравнений Рейнольдса по ширине русла

$$\bar{\varphi}(x, z) = \frac{1}{b} \int_{-b_1}^b \varphi(x, y, z) dy, \quad b(x, z) = b_1(x, z) + b_2(x, z).$$

Исключается давление из уравнения движения и используется гипотеза Буссинеска для представления турбулентного касательного напряжения. Уравнения неустановившегося турбулентного стратифицированного течения:

$$\frac{\partial bu}{\partial t} + \frac{\partial bu^2}{\partial x} + \frac{\partial buw}{\partial z} = -qb \frac{\partial}{\partial x} \left( \int_z^{z_s} \frac{\rho}{\rho_0} dz \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( BK \frac{\partial u}{\partial z} \right), \quad (1)$$

$$\frac{\partial bu}{\partial x} + \frac{\partial bw}{\partial z} = 0, \quad (2)$$

$$\frac{\partial bT}{\partial t} + \frac{\partial buT}{\partial x} + \frac{\partial bwT}{\partial z} = \frac{\partial}{\partial z} \left( BK_T \frac{\partial T}{\partial z} \right), \quad (3)$$

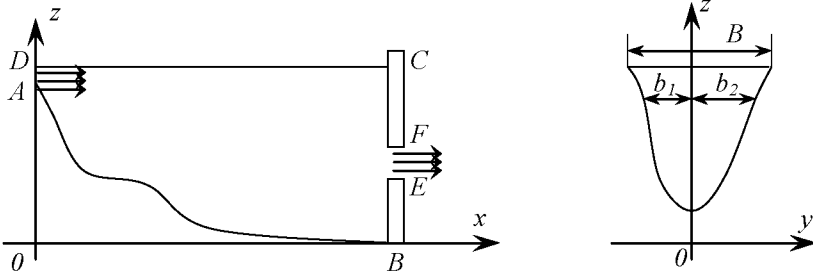
$$\rho = \rho_0 (1 - \alpha(T - 4)^2). \quad (4)$$

$$K = \left[ \frac{\chi(z-z_b)(z_s-z)}{h^2} \right]^2 \cdot \left| \frac{\partial u}{\partial z} \right| \sqrt{1-\sigma R},$$

$$R = 2\alpha g(T-4) \frac{\frac{\partial T}{\partial z}}{\left( \frac{\partial u}{\partial z} \right)^2}, \quad (z_b < z < z_s) \quad (5)$$

$$K_T = K(1+R), \quad (6)$$

здесь  $\alpha = 6,8 \cdot 10^{-6}$ ,  $\chi = 0,42$ ,  $\sigma = 0,1$ .



Формулы (5), (6) справедливы при  $0 < R < R_c = \sigma^{-1}$ , при  $R \geq R_c$   $K$  и  $K_T$  соответственно полагаются равными  $\nu$  и  $\lambda$  (коэффициентам кинематической вязкости и теплопроводности).

Начальные условия при  $t=0$ :

$$z_s(0, x) = z^0(x), \quad u(0, x, z) = u_0(x, z), \quad w(0, x, z) = w_0(x, z),$$

$$T(0, x, z) = T^0(x, z). \quad (7)$$

Граничные условия:

$$u(t, 0, z)|_{AD} = u_1(t, z), \quad T(t, 0, z)|_{AD} = T_1(t, z), \quad (8)$$

$$u|_{AB} = w|_{AB} = 0, \quad \frac{\partial T}{\partial z}|_{AB} = 0, \quad (9)$$

$$u|_{BC} = u_2(t, z), \quad (10)$$

$$K \frac{\partial u}{\partial z}|_{CD} = \tau_w, \quad K_T \frac{\partial T}{\partial z}|_{CD} = q_s. \quad (11)$$

Кинематическое условие на свободной границе

$$\frac{\partial z_s}{\partial t} + u \frac{\partial z_s}{\partial x} - W = 0, \quad (12)$$

где  $z_s = z_s(t, x)$  – уравнение поверхности CD.

Обозначения:

$b(x, z)$  – ширина водохранилища;

$B(x)$  – ширина по свободной поверхности;

$L$  – длина водохранилища;

$h(x)$  – глубина водохранилища;

$q_s$  – тепловой поток через границу вода воздух;

$\tau_w$  – ветровое касательное напряжение.

Исходные данные:  $L=70000$  м,  $h_{max}=150$  м,  $T_0=10^\circ\text{C}$ , внешняя температура  $T_{at}=15^\circ\text{C}$ . Период 2,5 месяца.  $u_0=w_0=0$ . Режим расходов на входе 0,01 ед. на выходе 0,0216 ед. На входе задавался линейный профиль сходимости на выходе параболический.

Краевая задача (1)–(3), (7)–(12) решается численно с использованием среды CD-Adapco Star CCM+ 9.02.007.

### Библиографический список

1. Лойцянский Л.Г. Механика жидкости и газа: учеб. для вузов / 7-е изд., испр. – М.: Дрофа, 2003. – 840 с.
2. Неверов А.С., Саженков А.Н., Кузиков С.С., Папин А.А. Расчёт гидродинамических процессов водохранилища ГЭС. – Барнаул: Изд-во Алт. ун-та, 1986. – 80 с.

УДК 551.345 + 539.3

## Численное моделирование процесса суффозионного выноса грунта

*С.С. Кузиков, А.А. Папин, А.Н. Сибин*  
АлтГУ, г. Барнаул

В работе рассматривается численное решение профильной задачи суффозионного выноса грунта. При достижении скоростью фильтрации определенной величины происходит вынос частиц грунта из области течения. В качестве математической модели используются уравнения сохранения массы для воды, подвижных твердых частиц и неподвижного пористого скелета, а также закон Дарси для воды и подвижных твердых частиц и соотношение для интенсивности суффозионного потока. Описан алгоритм численного решения