

С.Г. Демышев, О.А. Дымова, Н.В. Маркова

Численное моделирование приливных волн и течений в бассейне с двумя проливами

В рамках линейной теории длинных волн исследуется возникновение и развитие приливных течений и волн в бассейне с двумя проливами. Задача решается численно с помощью модели, основу которой составляет явная конечно-разностная схема второго порядка точности по времени и пространству. Поле скоростей на границе пролив – бассейн предполагается известным. Анализ результатов численных экспериментов позволил установить зависимости характеристик приливных волн и структуры течений от периода вынуждающих колебаний и коэффициента диссипации. В частности, показано, что возрастание периода волн вызывает уменьшение амплитуды установившихся колебаний и увеличение времени, за которое эти колебания устанавливаются.

Численное моделирование гидродинамических процессов, происходящих в полузамкнутых морях, представляет прикладной и научный интерес. Необходимость таких работ обусловлена определением районов промыслового рыболовства, оптимизацией навигации и контролем за распространением загрязняющих примесей. В ряде морских бассейнов на динамику течений большое влияние оказывают потоки импульса через боковые границы (реки, проливы). Известно также, что заметный вклад в эти движения вносят приливные волны.

С использованием аналитических и численных методов был выполнен ряд исследований, посвященных изучению баротропных и бароклинических волн в ограниченных морских бассейнах. Так, в работах [1, 2] найдено решение линейной задачи о свободных и вынужденных колебаниях однородной несжимаемой жидкости в двумерном бассейне с вертикальными стенками на границах. Установлена зависимость частоты колебаний от геометрии бассейна. Показано, что амплитудные функции возвышения свободной поверхности, полученные численно и аналитически, качественно совпадают во всей области бассейна. В случае вынужденных волн отклонение численных значений от аналитических возрастает при приближении частоты вынуждающей силы к резонансному значению. В нелинейной постановке исследованы сейшевые колебания жидкости [3] и баротропные волны, вызываемые барическими возмущениями [4]. Здесь проанализированы особенности колебаний, обусловленные нелинейными эффектами.

Продолжением проведенных исследований является изучение движения жидкости в незамкнутых бассейнах. На первом этапе естественно рассмотреть упрощенную постановку, которая позволяет описать основные физические механизмы формирования и эволюции течений. В работе исследуется возникновение и развитие течений под воздействием потоков импульса через боковые границы в неограниченном бассейне. Задача решается численно. На основе серии численных экспериментов изучается влияние изменения периода колебаний и коэффициента диссипации на основные волновые характеристики.

1. Рассмотрим прямоугольный бассейн ($a \times b$) постоянной глубины с двумя проливами шириной $2l$, который заполнен несжимаемой однородной незвязкой жидкостью (рис. 1). Пусть на жидкость действуют диссипативные силы и сила тяжести. Уравнения, описывающие движение такой жидкости, в линейном приближении имеют вид [5]:

$$\frac{\partial u}{\partial t} + g \frac{\partial \zeta}{\partial x} + \mu u = 0, \quad \frac{\partial v}{\partial t} + g \frac{\partial \zeta}{\partial y} + \mu v = 0, \quad \frac{\partial \zeta}{\partial t} + h \left(\frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y} \right) = 0, \quad (1)$$

где t – время, u и v – составляющие скорости по осям x и y соответственно, ζ – возвышение свободной поверхности, h – глубина бассейна, g – ускорение силы тяжести, μ – коэффициент диссипации. На твердой части границы выполняется условие непротекания, а в проливах распределение скорости u (x, y, t) выбирается следующим образом:

$$u(0, y, t) = u(a, y, t) = u_0 \cos^2 \left[\frac{\pi(y - b_1)}{2l} \right] \sin \sigma t, \quad (2)$$

где u_0 – максимальное значение скорости в проливе, $b_1 = b/2$, σ – частота волн. Задачу будем решать с нулевыми начальными условиями:

$$u(x, y, 0) = v(x, y, 0) = \zeta(x, y, 0) = 0. \quad (3)$$

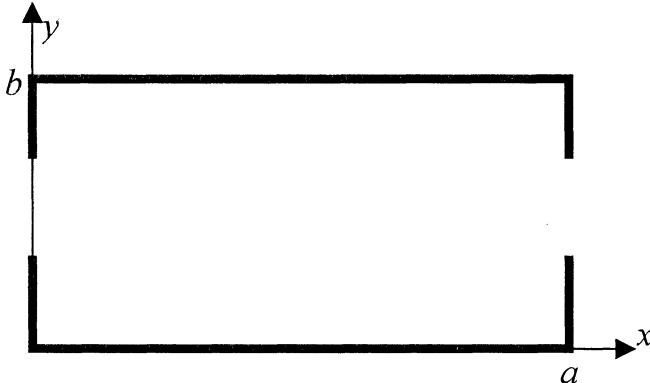


Рис. 1. Схема бассейна

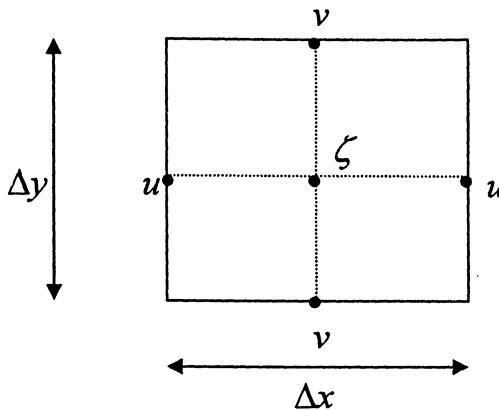
2. Для данной постановки (1) – (3) аналитическое решение найти не удалось, поэтому для решения поставленной задачи используются численные методы. Расчетную область (прямоугольный бассейн) разобьем на боксы с постоянными сторонами Δx , Δy . Распределение переменных, которое указано на рис. 2, соответствует сетке С в терминологии работы [6]. Граница области проводится по граням боксов, где определены скорости. При переходе от дифференциальных уравнений (1) к дискретной постановке используется известная схема «чехарда» [7]. При этом конечно-разностный аналог системы (1) можно записать в следующем виде:

$$\frac{\zeta_{i,j}^{n+1} - \zeta_{i,j}^{n-1}}{2\Delta t} = -\frac{h}{\Delta x} (u_{i+1,j}^n - u_{i,j}^n) - \frac{h}{\Delta y} (v_{i,j+1}^n - v_{i,j}^n), \quad (4)$$

$$\frac{u_{i,j}^{n+1} - u_{i,j}^{n-1}}{2\Delta t} = -\frac{g}{\Delta x} (\zeta_{i,j}^n - \zeta_{i-1,j}^n) - \mu u_{i,j}^n, \quad (5)$$

$$\frac{v_{i,j}^{n+1} - v_{i,j}^{n-1}}{2\Delta t} = -\frac{g}{\Delta y} (\zeta_{i,j}^n - \zeta_{i,j-1}^n) - \mu v_{i,j}^n, \quad (6)$$

где индекс n – показывает временной уровень, Δt – шаг по времени.



Р и с. 2. Пространственное распределение переменных на сетке

Анализ устойчивости системы (4) – (6) показывает [8], что при выбранных параметрах сетки схема устойчива при $\Delta t < 15$ с. Для предотвращения слабой неустойчивости, присущей схеме «чехарда», используется фильтр Асселина [9], который для каждой искомой функции имеет вид:

$$\tilde{\psi}^n = \psi^n + 0,5\nu(\tilde{\psi}^{n-1} - 2\psi^n + \psi^{n+1}),$$

где тильдой обозначена сглаженная функция, а ν – параметр фильтра, который принимается равным 0,05.

3. Для проверки численной модели была решена задача, имеющая аналитическое решение.

Рассмотрим бассейн со сторонами $a = 200$ км, $b = 100$ км и глубиной $h = 200$ м, покрытый равномерной сеткой. Шаг по оси x составляет 2 км, по оси y – 1 км. На боковых границах ($x = 0, x = a$) задается постоянная скорость $u_0 = 0,5$ м/с. Движение жидкости описывается линеаризованной системой (1). В данном случае трение не учитывается ($\mu = 0$). Решение будем искать в виде периодических по времени функций:

$$u(x, y, t) = \tilde{u}(x) \cos \frac{k\pi}{b} y \sin \sigma t, \quad v(x, y, t) = \tilde{v}(x) \sin \frac{k\pi}{b} y \sin \sigma t, \quad (7)$$

$$\zeta(x, y, t) = \tilde{\zeta}(x) \cos \frac{k\pi}{b} y \cos \sigma t,$$

здесь \tilde{u} , \tilde{v} , $\tilde{\zeta}$ – амплитудные функции волновых характеристик, $k = 1, 2, 3, \dots$

Подставляя (7) в (1) и решая дифференциальные уравнения, находим:

$$\tilde{u}(x) = (A_1 \sin \lambda x + A_2 \cos \lambda x),$$

$$\tilde{\zeta}(x) = \frac{\sigma}{g\lambda} (A_1 \cos \lambda x - A_2 \sin \lambda x), \quad (8)$$

$$\tilde{v}(x) = \frac{\beta}{\lambda} (A_1 \cos \lambda x - A_2 \sin \lambda x),$$

$$\text{где } \tilde{u}(0) = \tilde{u}(a) = u_0, \quad A_1 = \frac{u_1(1 - \cos \lambda a)}{\sin \lambda a}, \quad A_2 = u_0, \quad \lambda^2 = \frac{\sigma^2 - gh\beta^2}{gh}, \quad \beta = \frac{k\pi}{b}.$$

Следует отметить, что полученное решение верно при условии $\sigma^2 \geq gh\beta^2$, т.е. при заданных выше параметрах бассейна период волны должен быть менее 2 ч ($k = 2$). Для больших значений периода амплитудные функции будут иметь вид:

$$\begin{aligned}\tilde{u}(x) &= C_1 \sinh \gamma x + C_2 \cosh \gamma x, \\ \tilde{\zeta}(x) &= -\frac{\sigma}{g\gamma} (C_1 \cosh \gamma x + C_2 \sinh \gamma x), \\ \tilde{v}(x) &= -\frac{\beta}{\gamma} (C_1 \cosh \gamma x + C_2 \sinh \gamma x),\end{aligned}\tag{9}$$

$$\text{где } C_1 = \frac{u_0(1 - \cosh \gamma a)}{\sinh \gamma a}, \quad C_2 = u_0, \quad \gamma^2 = \frac{gh\beta^2 - \sigma^2}{gh}.$$

Полученное решение использовалось для задания начальных и граничных условий. Таким образом, численно решались уравнения (1) с начальными условиями

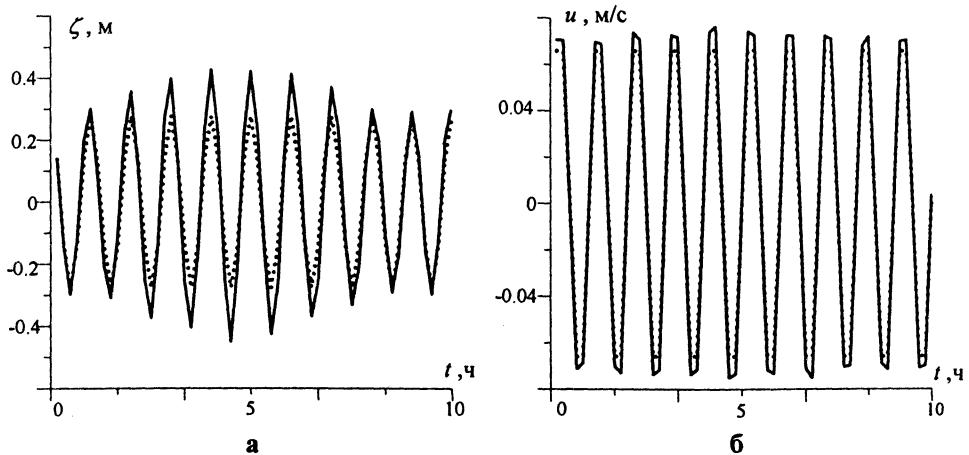
$$u(x, y, 0) = v(x, y, 0) = 0, \quad \zeta(x, y, 0) = \tilde{\zeta}(x) \cos \frac{2\pi}{b} y \tag{10}$$

и граничными условиями

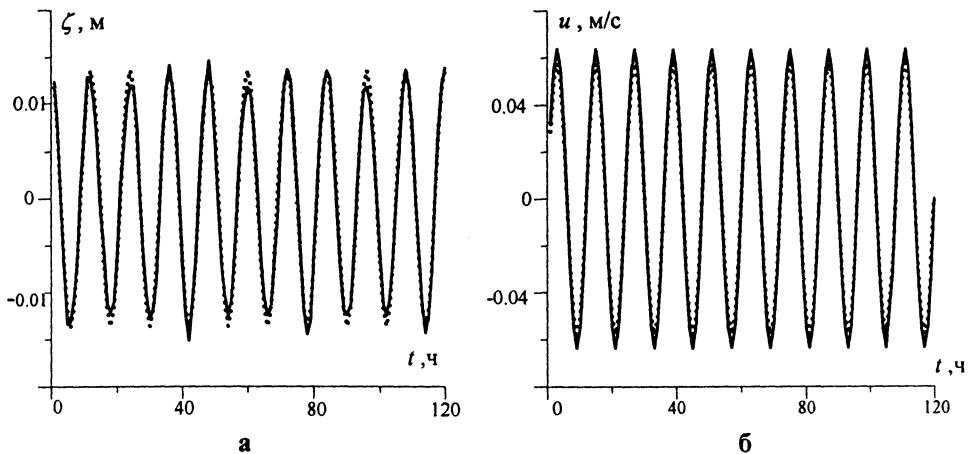
$$u(0, y, t) = u(a, y, t) = u_0 \cos \frac{2\pi}{b} y \sin \sigma t, \tag{11}$$

$$v(x, 0, t) = v(x, b, t) = 0. \tag{12}$$

При проведении эксперимента параметр $k = 2$, $\Delta t = 10$ с. Так как схема аппроксимации по времени в (4) – (6) трехслойная, то начальные поля задаются на первых двух шагах. С помощью (8) были посчитаны волновые характеристики для волн с периодом 1 ч, а по (9) – для периода 12 ч. Результаты расчетов, выполненных на несколько периодов волны, представлены на рис. 3, 4. Сплошной линией обозначено численное решение, пунктирной – аналитическое. В ходе численного эксперимента рассматривались девять точек бассейна. Максимальное совпадение численного и аналитического решений (до пятого знака после запятой) наблюдалось в центре проливов, т.е. в точках с координатами (0, 50) и (200, 50). Поведение исследуемых функций в целом практически не изменялось, поэтому на графиках представлена одна точка (20, 10). Из рис. 3 и 4 видно, что численная модель достаточно хорошо воспроизводит аналитическое решение. Для периода 1 ч в среднем отличие между аналитическим и численным решениями составляет не более 10 % как для возвышения свободной поверхности, так и для значения скорости. Для периода 12 ч разница не превышает 4 % для возвышения уровня и 6 % для скорости. Следует отметить, что в обоих случаях наибольшие различия возникают, когда искомые функции достигают своих максимальных значений. Таким образом, можно сказать, что отличие численного решения от аналитического незначительно.



Р и с. 3. Изменение уровня (а) и составляющей скорости по оси x (б) со временем в точке (20, 10) для периода 1 ч (сплошная линия – численное решение, пунктирная – аналитическое)



Р и с. 4. Изменение уровня (а) и составляющей скорости по оси x (б) со временем в точке (20, 10) для периода 12 ч (обозначения те же, что на рис. 3)

4. После тестирования разработанной программы были исследованы колебания жидкости в бассейне с двумя узкими проливами (рис.1). Использовалась схема (4) – (6) с граничными условиями (2) и начальными условиями (3). Ширина проливов $2l = 6$ км, максимальное значение скорости в проливе $u_0 = 50$ см/с. Численные эксперименты проводились для двух параметров диссипации $\mu_1 = 0,1\sigma$, $\mu_2 = 0,2\sigma$ и изучалось влияние изменения коэффициента μ_j ($j = 1,2$) на время установления колебаний T , амплитуду возвышения свободной поверхности A_0 и амплитуду волновой скорости установившихся колебаний V_0 . При этом величина волновой скорости $V(x, y, t)$ вычислялась по формуле

$$V = \sqrt{u^2 + v^2}.$$

Результаты численных расчетов приведены в табл. 1 – 3.

В табл. 1 представлены результаты расчетов T , A_0 и V_0 для волны с периодом 1 ч в пяти точках бассейна. Из таблицы четко прослеживается влияние диссипативных сил на исследуемые параметры. Так, при увеличении μ время установления и амплитуда колебаний во всех точках бассейна уменьшаются. Причем при возрастании μ в 2 раза величина T уменьшается в 1,9 раза в точках (50, 25) и (50, 75) и в 2 раза в точках (150, 25) и (150, 75) и почти в 1,9 раза в центре бассейна (100, 50). При этом амплитуда колебаний уменьшается в среднем на 5% в указанных точках. Была также изучена зависимость возвышения свободной поверхности от времени в точке (100, 50) при различных коэффициентах диссипации. Уровень жидкости в центре не поднимался выше 1 см. На исследуемые параметры существенное влияние оказывает и расположение точек. Отметим, что при любом μ наименьшее время для установления колебаний требуется для точек, находящихся в центре бассейна. Наибольшее время до установления проходит в точках (150, 25) и (150, 75). Для одного и того же μ время установления в точках с одинаковой координатой x отличается не более чем на 1 мин, в точках с одинаковой координатой y это отличие составляет 1,5 ч для $\mu = \mu_1$ и 30 мин для $\mu = \mu_2$. В зависимости от координаты точки амплитуда установившихся колебаний для одинаковых μ изменяется не более чем на 7%. На амплитуду скорости параметр диссипации влияет слабо. Так, V_0 изменяется не более чем на 10% в указанных точках. На величину скорости заметно влияет геометрическое положение рассматриваемой точки. Максимальная скорость 4 см/с достигается в центре, скорость 2 см/с – в точках (50, 25), (50, 75) и 1,6 см/с – в точках (150, 25) и (150, 75).

Таблица 1

Зависимость времени установления колебаний T , максимальной амплитуды возвышения свободной поверхности A_0 и скорости установившихся колебаний V_0 от коэффициента диссипации μ для $\tau = 1$ ч

(x, y) , км	μ_i	T	A_0 , см	V_0 , см/с
(50,25)	μ_1	12ч 32мин 0с	18,582	2,231
	μ_2	6ч 33мин 30с	17,737	2,114
(50,75)	μ_1	12ч 32мин 10с	18,326	2,233
	μ_2	6ч 34мин 0с	16,886	2,104
(150,25)	μ_1	14ч 2мин 0с	19,708	1,623
	μ_2	7ч 3мин 50с	18,292	1,614
(150,75)	μ_1	14ч 2мин 20с	18,713	1,621
	μ_2	7ч 4мин 10с	17,460	1,606
(100,50)	μ_1	10ч 33мин 0с	0,775	4,481
	μ_2	5ч 35мин 40с	0,73	3,983

В табл. 2 сведены данные, полученные для $\tau = 12$ ч. Из таблицы видно, что увеличение коэффициента диссипации приводит к уменьшению времени, которое требуется для установления колебаний. Так, при увеличении μ величина T уменьшается в 1,3 раза для точек (50, 25), (50, 75), в 1,6 раза для точек (150, 25), (150, 75) и в 1,4 раза для центральной точки (100, 50). Увеличение μ

в пределах $\mu_1 \leq \mu \leq \mu_2$ не оказывает заметного влияния на амплитуду установившихся колебаний A_0 , ее изменение не превышает 1% для каждой из рассматриваемых точек. Наименьшее значение A_0 получено в центре бассейна. Помимо коэффициента диссипации, на величину T также влияют координаты рассматриваемой точки. Для $\tau = 12$ ч колебания быстрее всего устанавливаются в точках (150,25) и (150,75): 125 ч 52 мин при $\mu = \mu_1$ и 78 ч 13 мин при $\mu = \mu_2$. При этом в центральной точке $T = 132$ ч 1 мин и 96 ч 19 мин, в точках (50,25), (50,75) – 132 ч 1 мин и 120 ч 24 мин для μ , равных μ_1 и μ_2 соответственно. Таким образом, разница между максимальным и минимальным значениями T составляет 6 ч для $\mu = \mu_1$ и 42 ч для $\mu = \mu_2$. На амплитуду волновой скорости V_0 увеличение μ в указанных пределах существенного влияния не оказывает: изменение скорости не превышает 2%. При $\tau = 12$ ч максимальное значение V_0 составляет 3,5 см/с. Положение точек на величину V_0 также не влияет. Для одного и того же значения μ скорость меняется не более чем на 2% во всех указанных точках.

Таблица 2

Зависимость времени установления колебаний T , максимальной амплитуды возвышения свободной поверхности A_0 и скорости установившихся колебаний V_0 от коэффициента диссипации μ для $\tau = 12$ ч

(x, y) , км	μ_1	T	A_0 , см	V_0 , см/с
(50,25)	μ_1	132 ч 1мин	2,673	3,462
	μ_2	120 ч 24мин	2,648	3,427
(50,75)	μ_1	132 ч 1мин	2,663	3,446
	μ_2	120 ч 24мин	2,637	3,393
(150,25)	μ_1	125 ч 52мин	2,534	3,475
	μ_2	78 ч 14мин	2,567	3,403
(150,75)	μ_1	125 ч 52мин	2,524	3,459
	μ_2	78 ч 14мин	2,556	3,387
(100,50)	μ_1	132 ч 2мин	0,053	3,395
	μ_2	96 ч 19мин	0,053	3,462

В табл. 3 приведены данные, полученные для $\tau = 24$ ч. Из нее видно, что увеличение коэффициента диссипации в 2 раза приводит к уменьшению времени установления в 1,6 раза в точках (50,25) и (50,75), в 1,2 раза – в точках (150,25), (150,75) и в 1,15 раза в центре. На амплитуду установившихся колебаний изменение коэффициента диссипации ($\mu_1 \leq \mu \leq \mu_2$) оказывает слабое влияние: увеличение A_0 в этом случае не превышает 1% во всех рассматриваемых точках. Для одного и того же значения μ величина T различна в указанных точках. При этом в точках с одинаковой координатой x отличие не превышает 1,5%, тогда как в точках с одинаковой координатой y оно составляет 10%. Для $\mu = \mu_1$ быстрее всего колебания устанавливаются в центре бассейна, потом в точках (150,25), (150,75) и, наконец, в точках (50,25), (50,75). Для $\mu = \mu_2$ картина выглядит несколько иначе: сначала колебания устанавливаются в точках (50,25) и (50,75), затем в точках (150,25), (150,75) и позже всего в центре. На амплитуду A_0 расположение рассмотренных точек для

данных значений μ влияет слабо: A_0 изменяется не более чем на 4%. Минимальное значение A_0 наблюдается в центре. Изменение коэффициента диссипации и координат точек не оказывает заметного влияния на величину V_0 . Так, максимальная скорость установившихся колебаний достигает 3 см/с, и ее изменение не превышает 1,5% в зависимости от исходных параметров.

Т а б л и ц а 3

Зависимость времени установления колебаний T , максимальной амплитуды возвышения свободной поверхности A_0 и скорости установившихся колебаний V_0 от коэффициента диссипации μ для $\tau = 24$ ч

(x, y) , км	μ_i	T	A_0 , см	V_0 , см/с
(50,25)	μ_1	380 ч 14 мин	1,267	3,329
	μ_2	240 ч 46 мин	1,275	3,297
(50,75)	μ_1	384 ч 38 мин	1,256	3,314
	μ_2	240 ч 46 мин	1,269	3,282
(150,25)	μ_1	340 ч 46 мин	1,225	3,335
	μ_2	276 ч 45 мин	1,227	3,314
(150,75)	μ_1	348 ч 30 мин	1,217	3,321
	μ_2	288 ч 46 мин	1,222	3,298
(100,50)	μ_1	335 ч 36 мин	0,024	3,342
	μ_2	293 ч 2 мин	0,025	3,339

Сравнительный анализ результатов, полученных для трех значений τ , позволил установить такие зависимости T и A_0 от периода волны: для 1 ч возвышение свободной поверхности достигает максимального значения 20 см за минимальное для трех случаев время (14 ч при $\mu=\mu_1$ и 7 ч при $\mu=\mu_2$). Для $\tau = 12$ ч величина A_0 в исследуемых точках достигает максимального значения 2,6 см за 132 ч при $\mu=\mu_1$ и за 120 ч при $\mu=\mu_2$. При $\tau = 24$ ч максимальное поднятие уровня составляет 1,2 см, и достигается это значение через 384 ч для $\mu=\mu_1$ и 288 ч для $\mu=\mu_2$. Для центральной точки величина A_0 не превышает 1 мм. Таким образом, увеличение периода волны приводит к уменьшению амплитуды установившихся колебаний и к увеличению времени их установления. Амплитуда скорости V_0 достигает 4 см/с для волны с периодом 1 ч, а для 12 и 24 ч составляет около 3 см/с. Для волны с периодом $\tau = 1$ ч значение скорости находилось в интервале от 1,6 до 4 см/с в зависимости от координаты. Для колебаний с периодами 12 и 24 ч во всех точках, расположенных в центральной части бассейна, амплитуда волновой скорости одинакова. Таким образом, увеличение периода волны приводит к тому, что скорость установившихся колебаний равномерно распределяется в центральной части бассейна.

По данным расчетов были построены поверхности уровня и поля волновых скоростей в случае установившихся колебаний. Коэффициент диссипации равнялся $0,2\sigma$. Уровневые поверхности представлены на рис. 5. На рис. 5, а изображен пространственный профиль свободной поверхности $\zeta(x, y, t_1)$ для $\tau = 1$ ч. Здесь $t_1 > T$ – момент времени, при котором $|\zeta(x, y, t)|$ достигает максимальных значений в проливах ($x = 0$, $x = 200$ км, $47 \text{ км} \leq y \leq 53$ км).

Положительные и отрицательные отклонения уровня показаны относительно невозмущенной поверхности. Амплитуда волны в проливах при $\tau = 1$ ч достигает 54 см. На поверхности имеется три узловых линии. На рис. 5, б представлена уровневая поверхность для $\tau = 24$ ч. Видно, что максимальное значение амплитуды 4 см также достигается в проливе, уровневая поверхность имеет одну узловую линию ($x=100$ км). Отметим, что при $\tau = 12$ ч амплитуда волны в проливах равна 8 см, а положение узловой линии сохраняется.

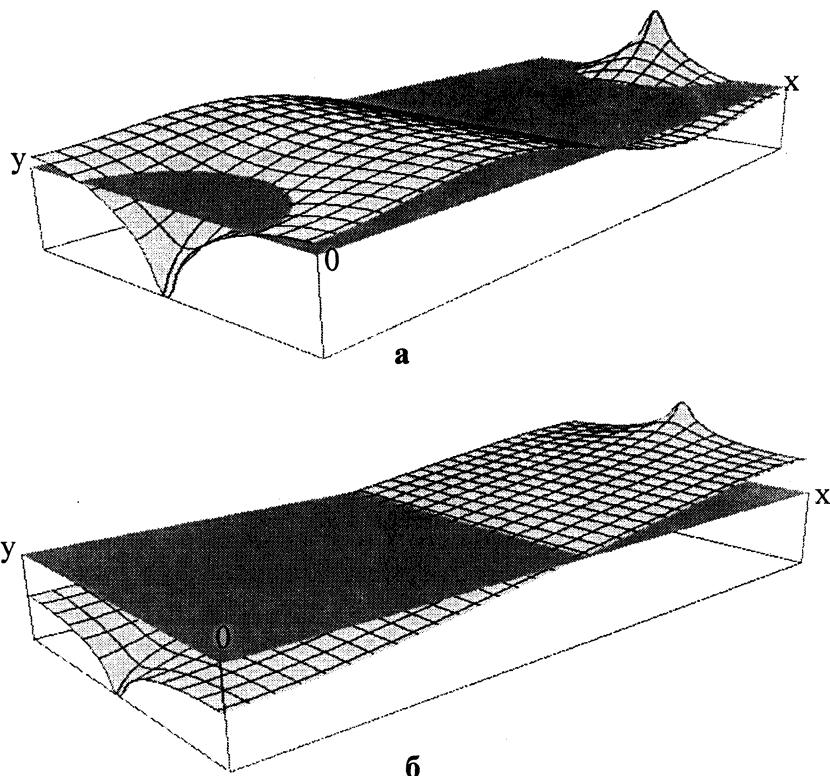


Рис. 5. Поверхности уровня после установления колебаний для волн с периодами 1 ч (а) и 24 ч (б)

Векторные поля волновых скоростей представлены на рис. 6. На рис. 6, а изображено поле скорости \mathbf{V} в указанный выше момент времени t_1 для $\tau = 1$ ч. Размер и направление стрелки соответствуют модулю и направлению вектора \mathbf{V} . Максимальный размер стрелки отвечает значению скорости 4 см/с. Из рисунка видно, что вектор волновой скорости распределен неравномерно для колебаний с периодом $\tau = 1$ ч. Максимальные значения скорости устанавливаются в центре ($x = 100$ км), а также при $x = 25$ км и $x = 175$ км. Минимальные скорости, близкие к нулю, достигаются при $x = 75$ км и $x = 125$ км. Для $\tau = 24$ ч (рис. 6, б) значение вектора скорости в центральной части бассейна ($50 \leq x \leq 150$ км) равно 3 см/с и его направление совпадает с направлением скорости в проливе. Отметим, что при $\tau = 12$ ч вектор волновой

скорости в центральной части бассейна равен 3,5 см/с и имеет то же направление, что и в случае 24 ч.

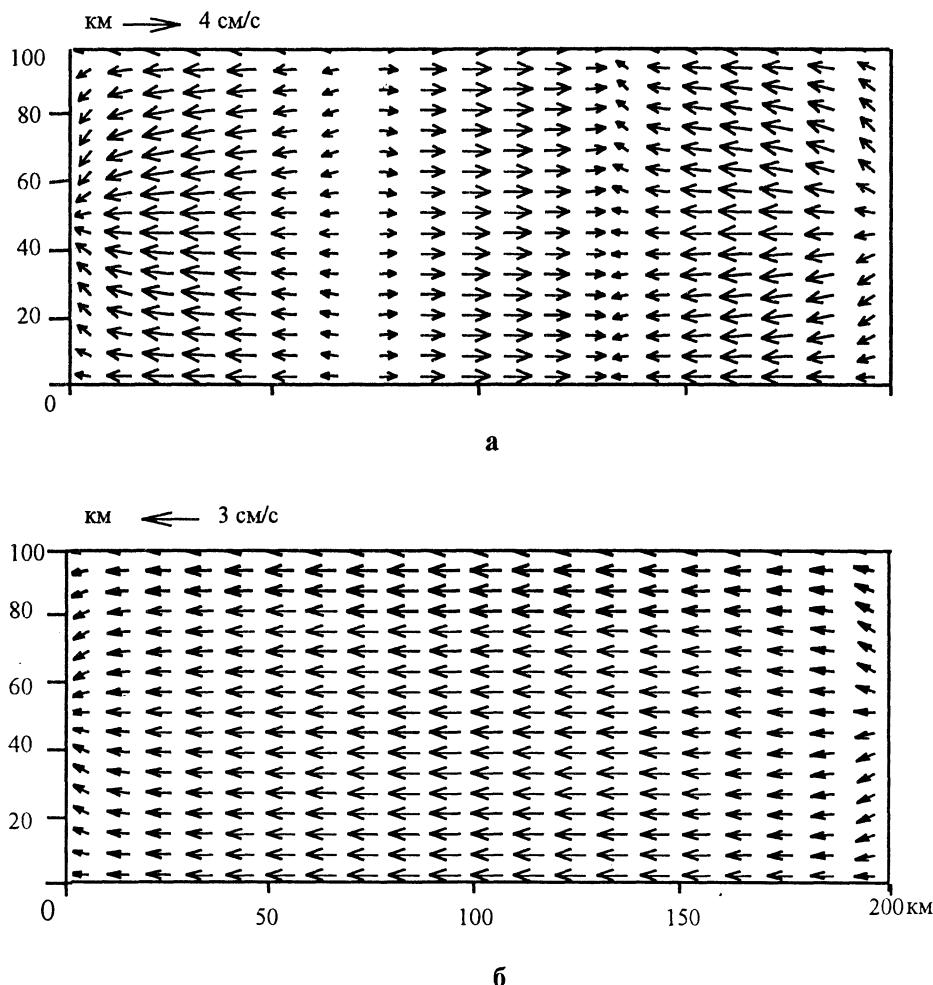


Рис. 6. Структура течения после установления колебаний для волн с периодами 1 ч (а) и 24 ч (б)

В заключение сформулируем основные выводы:

- увеличение коэффициента диссипации в указанных пределах приводит к уменьшению времени установления колебаний;
- изменение коэффициента диссипации слабо влияет на амплитуду возышения свободной поверхности и структуру течения для установившихся колебаний;
- время установления колебаний зависит от положения точек в бассейне, а на амплитуду установившихся колебаний координаты точек практически не влияют;
- при изменении периода от 1 до 12 ч и выше количество узловых линий на свободной поверхности уменьшается от трех до одной;

– увеличение периода волны вызывает уменьшение амплитуды возвышения свободной поверхности, уменьшение амплитуды волновой скорости установившихся колебаний и увеличение времени, за которое эти колебания устанавливаются.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Алексеев Д.В., Черкесов Л.В. Влияние геометрических характеристик бассейна на параметры свободных и вынужденных волн // Допов. НАН України.– 2001.– № 3.– С. 115–119.
2. Алексеев Д.В., Черкесов Л.В. Исследование влияния боковых стенок бассейна на характеристики вынужденных волн // Морской гидрофизический журнал.– 2001.– № 4.– С. 23–31.
3. Алексеев Д.В., Черкесов Л.В. Исследование влияния нелинейности на сейши в ограниченном бассейне // VII Междунар. науч.-техн. конф. «Современные методы и средства океанологических исследований»: Материалы конф.– М.: ИО РАН, 2001.– № 3.– С. 52–53.
4. Коновалов А.В., Черкесов Л.В. Генерация длинных нелинейных волн в замкнутом бассейне движущимися возмущениями атмосферного давления // Изв. РАН. ФАО.– 1995.– 31, № 5.– С. 713–718.
5. Черкесов Л.В., Иванов В.А., Хартиев С.М. Введение в гидродинамику и теорию волн.– С-Пб.: Гидрометеоиздат, 1992.– 264 с.
6. Arakawa A. Computational design for long-term numerical integration of the equations of fluid motion: Two-dimensional incompressible flow // J. Computation Physics.– 1966.– 1.– P.119–143.
7. Роуч П. Вычислительная гидродинамика.– М.: Мир, 1980.– 616 с.
8. Марчук А.Н., Чубаров Л.Б., Шокин Ю.И. Численное моделирование волн цунами.– Новосибирск: Наука, 1983.– 175 с.
9. Asselin R.A. Frequency filter for time integrations. // Mont. Weat. Rev.– 1980.– 100.– P. 487–490.

Морской гидрофизический институт НАН Украины,
Севастополь

Материал поступил
в редакцию 10.12.04

ABSTRACT Origin and development of tidal waves and flows in a basin with two straits are studied within the framework of the linear theory of long waves. The problem is solved using the numerical model that is based on the finite-difference scheme of the second order of precision over space and time. The field of velocities on the strait – basin boundary is assumed to be known. Analysis of the results of the numerical experiments permits to obtain the dependencies of the characteristics of tidal waves and flow structure upon the period of the forcing oscillations and the dissipation coefficient. It is shown, in particular, that the wave period increase entails the decrease of the steady-state oscillation amplitude and the increase of time necessary for settling the oscillations.