

# ВЛИЯНИЕ ЛЕДЯНОГО ПОКРОВА НА СТОЯЧИЕ ВОЛНЫ В БАСЕЙНЕ КОНЕЧНОЙ ГЛУБИНЫ

О.М. Букатова

Морской гидрофизический институт  
НАН Украины  
г. Севастополь, ул. Капитанская, 2  
E-mail: [ocean@alpha.mhi.iuf.net](mailto:ocean@alpha.mhi.iuf.net)

В линейной постановке изучаются плоские стоячие волны в покрытом льдом ограниченном бассейне постоянной конечной глубины. Дан анализ зависимости волновых характеристик от толщины льда, ширины и глубины бассейна.

1. Пусть на поверхности однородной идеальной несжимаемой жидкости, заполняющей ограниченный бассейн конечной глубины  $H$ , плавает ледяной покров. Его влияние на прогрессивные волны исследовалось в [1,2,3]. Рассмотрим теперь влияние льда на сейшевые колебания жидкости, происходящие под действием силы тяжести. Выберем начало координат на поверхности уровня в равновесном положении, совместив с ней ось  $X$ . Ось  $Z$  направим вертикально вверх вдоль левой стенки ( $X=0$ ) бассейна. Моделируя ледяной покров тонкой упругой пластинкой [3] и предполагая движение жидкости потенциальным, а скорости движения частиц жидкости и прогиб льда малыми, для определения потенциала скорости  $\varphi(x, z, t)$  получим уравнение Лапласа

$$\frac{\partial^2 \varphi}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 \varphi}{\partial z^2} = 0, -H < z < 0, 0 \leq x \leq l \quad (1)$$

с граничными условиями на поверхности ( $z=0$ )

$$D_1 \frac{\partial^4 \zeta}{\partial x^4} + \kappa_1 \frac{\partial^2 \zeta}{\partial t^2} + \zeta + \frac{1}{8} \frac{\partial \varphi}{\partial t} = 0 \quad (2)$$

и на дне ( $z=-H$ ) бассейна

$$\frac{\partial \varphi}{\partial z} = 0 \quad (3)$$

На боковых стенках бассейна ( $x=0, x=l$ ) должно выполняться условие

$$\frac{\partial \varphi}{\partial x} = 0 \quad (4)$$

При этом  $\zeta$  и  $\varphi$  связаны кинематическим соотношением

$$\frac{\partial \zeta}{\partial t} = \frac{\partial \varphi}{\partial z}, z=0 \quad (5)$$

Здесь

$$D_1 = \frac{D}{\rho g}, \kappa_1 = \frac{\rho_1 h}{\rho g}, D = \frac{Eh^3}{12(1-\nu^2)}$$

$E, h, \rho_1, \nu$  - модуль нормальной упругости, толщина, плотность и коэффициент Пуассона льда,  $\zeta$  - прогиб льда или возвышение поверхности лед-вода,  $\rho$  - плотность воды,  $l$  - ширина бассейна.

Чтобы получить стоячие колебания, рассмотрим потенциал скорости  $\varphi$  в виде

$$\varphi(x, z, t) = \frac{a\sigma}{k} \Phi(x, z) \cos \sigma t,$$

где  $a$  - амплитуда вертикального смещения поверхности бассейна,  $k$  - волновое число,  $\sigma$  - чистота колебаний.

Для удовлетворения уравнения (1) и граничных условий (3) на дне и (4) на стенках бассейна предположим, что зависимость  $\varphi$  от  $x$  и  $z$  определяется соотношением

$$\varphi(x, z, t) = \frac{a\sigma}{k} \cos kx \operatorname{ch} k(z+H) \cos \sigma t, \quad (6)$$

$$k = \frac{\pi n}{l}, n=1,2,\dots$$

Составляющие скорости частиц жидкости  $u$  и  $w$  соответственно вдоль осей  $x$  и  $z$  найдем по формулам

$$u = -a\sigma \sin kx \operatorname{ch} k(z+H) \cos \sigma t$$

$$w = a\sigma \cos kx \operatorname{sh} k(z+H) \cos \sigma t$$

Подставляя  $\varphi$  из (6) в кинематическое соотношение (5), получим выражение для возвышения поверхности бассейна

$$\zeta = a \cos kx \operatorname{sh} kx \sin \sigma t \quad (8)$$

Динамическое условие (2) с учетом (6) и (8) дает выражение, связывающее волновое число и частоту колебаний

$$\sigma = \sigma_0 \sigma_1$$

$$\sigma_0 = \sqrt{kg \operatorname{th} kH}$$

$$\sigma_1 = \sqrt{(1 + D_1 k^4) / (1 + \kappa_1 kg \operatorname{th} kH)}$$

где  $\sigma_0$  представляет частоту колебаний при отсутствии льда, а величина  $\sigma_1$  характеризует влияние сил упругости ( $E \neq 0$ ) и инерции ( $\kappa_1 \neq 0$ ) льда. Видно, что цилиндрическая жесткость льда увеличивает, а его инерция уменьшает значение  $\sigma_1$ . При отсутствии льда  $\sigma_1=1$ . Величина  $\sigma_1$  может равняться единице в ледовых условиях, если

$$D_1 k^3 = \kappa_1 g h k h$$

При таком условии равновесие ледяной пластины достигается за счет ее внутренних сил упругости и частота колебаний жидкости остается такой же, как и в бассейне с открытой поверхностью [3]. В случае глубокой и мелкой воды это имеет место соответственно при значениях

$$k = \sqrt{\frac{\kappa_1 g}{D_1}}, \quad k = \sqrt{\frac{\kappa_1 g H}{D_1}}$$

С целью количественной оценки влияния льда на характеристики стоячих волн проводились

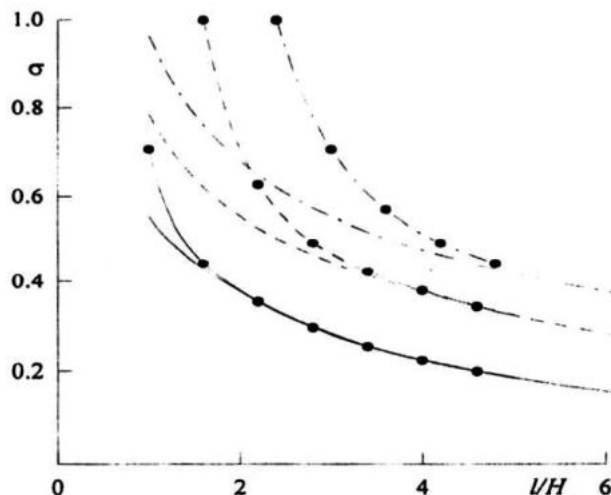


Рис.1. Влияние льда на распределения собственных частот стоячих колебаний по ширине бассейна. Сплошные, штриховые и штрихпунктирные линии соответствуют модам с номерами 1, 2, 3 бассейна со свободной(линии без точек) и покрытой льдом толщиной 3м(линии с точками) поверхностью.

численные расчеты для трех низших гармоник ( $n = 1, 2, 3$ ) при значениях

$$\rho_l/\rho = 0.87, \quad 0 \leq h \leq 3\text{м}, \quad H = 100\text{м}$$

Анализ результатов расчетов показал, что увеличение толщины льда приводит к росту собственных частот волновых гармоник при заданной длине  $\lambda_1$  основной моды ( $n = 1$ ). Чем выше номер моды, тем большая ее частота при фиксированных значениях  $\lambda_1$  и  $h$ . Зависимость собственных частот  $\sigma$  стоячих колебаний от ширины бассейна  $l$  и толщины льда  $h$  показана на рис.1, где сплошные, штриховые и штрихпунктирные линии соответствуют номерам мод 1, 2, 3, для бассейна со свободной (линии без точек) и покрытой льдом толщиной 3м (линии с точками) поверхностью. Видно, что с ростом ширины бассейна влияние льда на собственные частоты убывает. Однако, чем выше номер моды, тем при больших значениях  $l$  оно остается

заметным. Аналогичный вывод следует и из анализа графических зависимостей отношения  $\sigma_l/\sigma$  от ширины бассейна, представленных на рис.2 и рис.3 для первой ( $n = 1$ ) и второй ( $n = 2$ ) мод соответственно. Сплошные, штриховые и штрихпунктирные линии отвечают здесь толщинам льда 1м, 2м, 3м.

Рассмотрено также влияние льда на амплитудные значения полной скорости движения частиц жидкости у поверхности бассейна

$$V = a\sigma \sqrt{\sin^2 kx + sh^2 kH}$$

и горизонтальной составляющей скорости у дна

$$U = a\sigma \sin kx$$

Распределение этих величин по ширине бассейна при  $a = 1\text{м}$ ,  $l = 250\text{м}$  приведено на рис.4,5,6. Графики  $U(x)$  даны для трех ( $n = 1, 2, 3$ ) мод на рис.5. Графики  $V(x)$  показаны на рис.5 для первой моды и на рис.6 для второй. На всех этих рисунках сплошные, штриховые и штрихпунктирные линии отвечают толщинам льда 0, 1м, 2м. Из анализа приведенных графиков следует, что амплитудные значения горизонтальной составляющей скорости для первой моды убывают (хотя и незначительно) с ростом толщины льда. Амплитуды для второй и третьей мод при этом увеличиваются. Чем выше номер моды, тем существеннее влияние льда.

Амплитудные значения полной скорости для первой моды (рис.5) также убывают с ростом толщины льда. Что касается амплитудных величин  $V$  для второй моды (рис.6), то наличие льда, в зависимости от его толщины, может как уменьшить их, так и увеличить

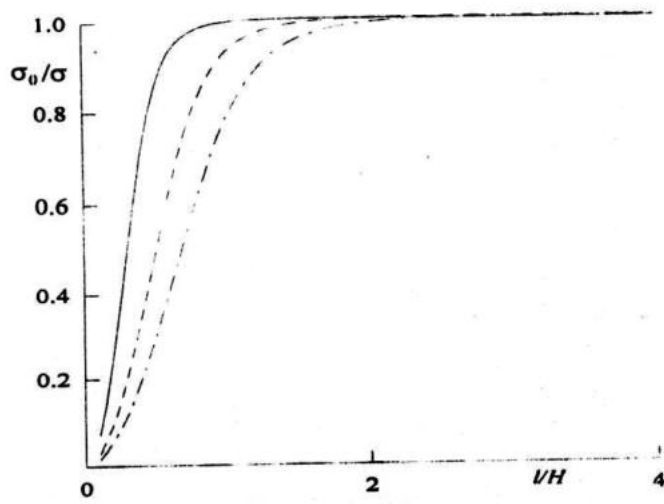


Рис.2. Зависимость собственной частоты первой моды от толщины льда. Сплошные, штриховые и штрихпунктирные линии отвечают толщинам льда 1, 2 и 3 м.

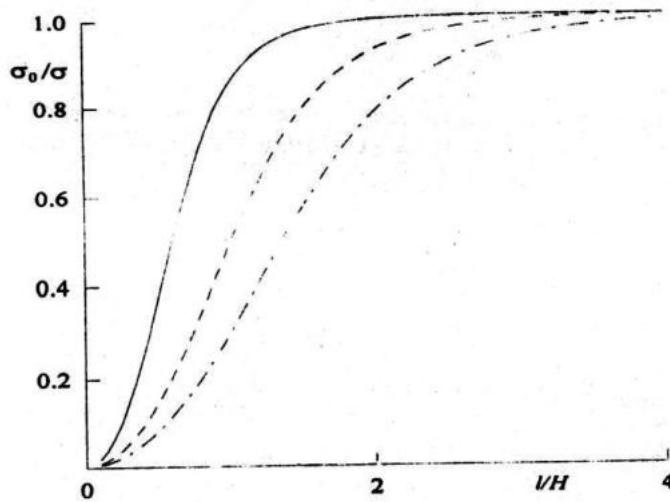


Рис.3. Зависимость собственной частоты второй моды от толщины льда. Сплошные, штриховые и штрихпунктирные линии отвечают толщинам льда 1, 2, 3 м.

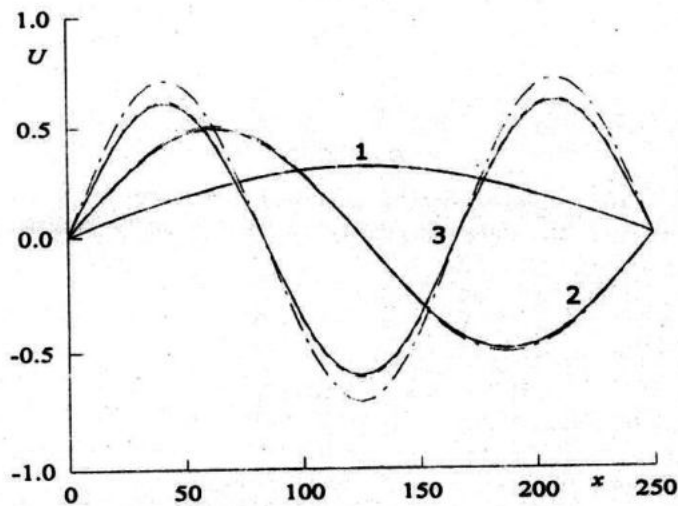


Рис.4. Распределения горизонтальной составляющей скорости стоячих волн трех низших мод ( $n = 1, 2, 3$ ) по ширине бассейна. Сплошные, штриховые и штрихпунктирные линии отвечают толщинам льда 0, 1 и 2 м.

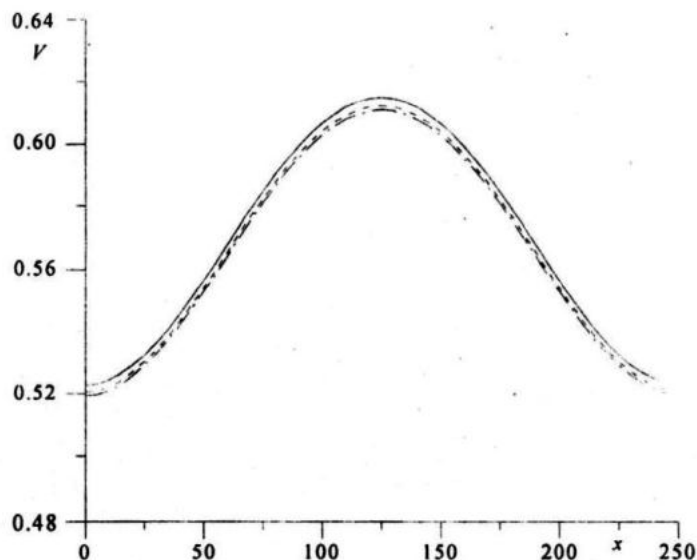


Рис.5. Распределения амплитуд полной скорости движения поверхностных частот жидкости, формируемого второй модой стоячих волн, по ширине бассейна. Сплошные, штриховые и штрихпунктирные линии отвечают толщинам льда 0, 1 и 2м.

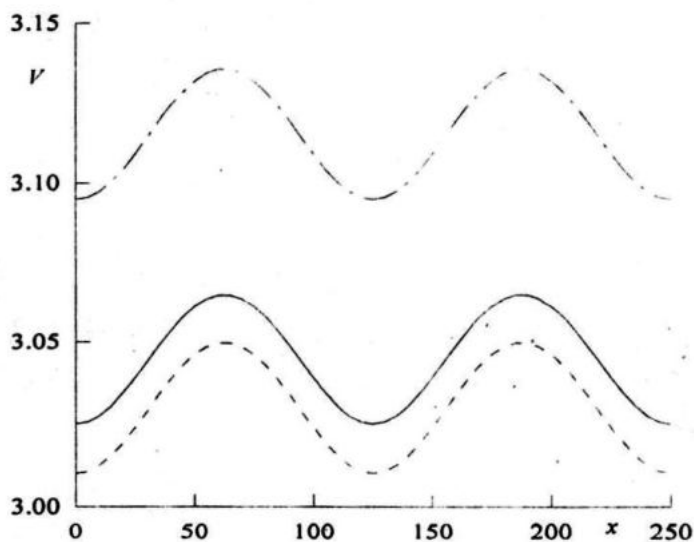


Рис.6 Распределения амплитуд полной скорости движения поверхностных частиц жидкости, формируемого второй модой стоячих волн, по ширине бассейна. Сплошные, штриховые и штрихпунктирные линии отвечают толщинам льда 0, 1 и 2м.

#### ЛИТЕРАТУРА

1. Букатов А.Е. О влиянии ледяного покрова на неустановившиеся волны // Морские гидрофизические исследования. – 1970. – №3(49). – С.64 – 77.
2. Букатов А.Е. Черкесов Л.В. Влияние

ледяного покрова на волновые движения // Морские гидрофизические исследования. – 1971. – №2(52). – С.113 – 144.

3. Хейсин Д.Е. Динамика ледяного покрова Л: Гидрометеоиздат. – 1967. – 215с.