ЭКРАНИРУЮЩЕЕ ВЛИЯНИЕ БИТОГО ЛЬДА НА РАСПРОСТРАНЕНИЕ ВОЛН

Ю.А. Двойченко, Н.В. Калинина, А.А. Куркин (Нижний Новгород)

Введение. При проектировании ледоколов и судов ледового плавания одним из важнейших моментов является определение ледового сопротивления R_{n} , испытываемого судном при движении в сплошных или битых льдах. Оно складывается из чистого ледового сопротивления R_{yn} и сопротивления воды R_{p} :

$$R_{\pi} = R_{\mathrm{y}\pi} + R_{\mathrm{B}}$$

В настоящее время разработано большое количество различных расчетных методов для определения чистого ледового сопротивления судна $R_{\rm чл}$. Сопротивление воды $R_{\rm B}$ при этом рассчитывается обычными методами или не учитывается ввиду малых значений, по сравнению с $R_{\rm чл}$, при движении в сплошном льду [1].

Многочисленные наблюдения за движением судов в ледовых условиях показали, что амплитуда волн, генерируемых судном, заметно меньше, чем при той же скорости в чистой воде. Скорость распространения волн во льду меньше, чем в воде, а сами волны становятся короче [1, 2]. Аналогичные явления наблюдались при входе гравитационных волн из части акватории с чистой водой в зону битого льда. Очевидно, что в битом льду играет роль диссипация энергии, обусловленная вынужденными колебаниями обломков льда, которые происходят за счет колебаний гравитационной волны. Это явление подобно тому, когда для входа в безопасную бухту при сильном волнении судоводители приказывали выливать за борт жидкий китовый или тюлений жир. Жировая пленка, имеющая значительно большую величину поверхностного натяжения, чем вода, при горизонтальном растяжении и сжатии отбирала энергию волн, существенно уменьшая их амплитуду. Таким образом, возникает экранирующий эффект слоя, находящегося на поверхности чистой воды. Такие задачи рассмотрены в работах [3, 4].

Примером тому могут служить и некоторые экспериментальные данные испытаний моделей судов за рубежом [5] и в отечественных ледовых бассейнах [6, 7, 8].

На рис. 1 приведены кривые пересчета буксировочного сопротивления с модели ледокольной платформы на воздушной подушке (ЛПВП) АСТ=100 на натуру при движении в чистой воде и битом льду [6].



Рис. 1. Кривые буксировочного сопротивления при движении ЛПВП АСТ -100: *1* – при движении на чистой воде при наличии волнения; *2* – движение в битом льду Битый лед соответствовал толщине 1,09 м натурного льда при давлении в подушке натурного судна 11-15 кПа. Масштаб модели 1:28. Из рис. 1 следует, что при развитом волнообразовании, когда v>4 м/с сопротивление движению в битом льду меньше, чем в воде.

На рис. 2 показаны испытания модели транспортного судна проекта NE-020.2 ледового класса Ice2 в мелкобитом льду в ледовом бассейне Нижегородского государственного технического университета им. Р.Е. Алексеева.

Очевидно, что с увеличением скорости (и чисел Фруда) значительно увеличивается и волновая составляющая сопротивления, которая при экранирующем действии битого льда уменьшается. Об этом свидетельствует переход от закона сопротивления в виде квадратичной параболы на чистой воде к практически прямолинейной зависимости в битом льду большой сплоченности.



Рис. 2. Кривые буксировочного сопротивления модели водоизмещающего судна проекта NE-020.2 при движении на чистой воде и в битом льду:

1 – чистая вода; *2* – битый лед сплоченностью 4 балла;

3 - сплоченность 6 баллов; 4 - сплоченность 8 баллов

Факт наличия льда может уменьшить сопротивление движению судна в битых льдах, что не учитывается в существующих расчетных методиках и не соответствует реальной картине процесса. Составляющие сопротивления льда $R_{\rm чл}$ и воды $R_{\rm B}$ нельзя считать независимыми, применяя принцип суперпозиции, заключающийся в их сложении в существующих аналитических расчетах.

Теоретические исследования влияния битого льда на распространение корабельных волн. Мелкобитый лед можно рассматривать как условные частицы с меньшей, чем у воды плотностью, плавающие на ее поверхности. Площадь поверхности вод будем рассматривать как множество отдельных непересекающихся участков, наделенных свойствами сплошности и изотропности. Далее рассматриваем распространение плоских прогрессивных волн в бассейне неограниченной глубины. Близкая задача о волнах на поверхности раздела двух жидкостей с различными плотностями была решена Н.Е. Кочиным [9]. При условии потенциального движения жидкостей и отсутствии потоков в каждом слое для скорости *с* распространения волн длины *l* было получено:

$$c = \sqrt{\frac{g\lambda}{2\pi} \cdot \frac{(\rho - \rho_1)}{(\rho + \rho_1)}},\tag{1}$$

где р и р₁ – плотность нижнего и верхнего слоя жидкости, р₁< р. При р₁=0 из (1) получается известная формула:

$$c = \sqrt{\frac{g\lambda}{2\pi}}.$$
 (2)

Принимая плотность льда $\rho_1 = 0.9$ т/м³, а воды $\rho = 1.0$ т/м³, получим скорость распространения поверхностных волн в рассматриваемой среде в виде

$$c = \sqrt{\frac{(1-0,9)}{(1+0,9)}} \approx 0,23.$$

Таким образом, скорость распространения волн в этой среде будет составлять 0,23 скорости на границе вода - воздух.

При распространении в водоеме неограниченной глубины плоских прогрессивных волн используем следующие известные зависимости [9]:

скорость перемещения волн в горизонтальном направлении

$$c = \sqrt{\frac{g}{\kappa}} = \frac{\sigma}{\kappa} = \frac{g}{\sigma} = \sqrt{\frac{g\lambda}{2\pi}} = \frac{\lambda\sigma}{2\pi},$$
(3)

где *K* – волновое число *K*= $2\pi/\lambda$; λ – длина волн; σ – частота волны, $\sigma = \sqrt{gK}$. Параметры волн даны на рис. 3.



Рис. 3. Геометрические характеристики гравитационных волн со слоем битого льда на поверхности

При движении судна в воде со скоростью *v* известно [9], что длина поперечных волн, генерируемых судном, связана с длиной волны соотношением, аналогичным (3):

$$\lambda = \frac{2\pi v}{g}.\tag{4}$$

Потенциал скорости движения жидкости имеет вид:

$$\varphi = \frac{ag}{\sigma} \ell^{-Kz} \sin(Kx - \sigma t) .$$
(5)

Вертикальное перемещение *w* частиц жидкости

$$w = a \cdot \cos(Kx - \sigma t), \tag{6}$$

где *а* – амплитуда колебаний.

При волновом движении жидкости, покрытой слоем битого льда толщиной *h*, запишем уравнение сил на поверхности льда [6, 9]:

$$m\frac{\partial^2 w}{\partial t^2} + \rho_{\rm B}gw + \rho_{\rm B}\frac{\partial \varphi}{\partial t}\Big|_{z=0} = 0, \tag{7}$$

где *m* – масса обломков льда, $\rho_{\rm B}$ – плотность воды.

Рассматривая плотность потока энергии, выражение (7) можно переписать в виде

$$\rho_{\pi} h \frac{\partial^2 w}{\partial t^2} + \rho_{\rm B} g w + \rho_{\rm B} \frac{\partial \varphi}{\partial t} \Big|_{z=0} = 0.$$
(8)

Индексы «л» и «в» относятся ко льду и воде соответственно.

Отсюда частота свободных колебаний льдины около положения статического равновесия запишется в виде:

$$\sigma_{\pi}^2 = \frac{\rho_{\rm B}g}{\rho_{\pi}h}.\tag{9}$$

Для волнового числа Д.Е. Хейсиным получено [2]:

$$K_{\pi} = \frac{\sigma^2}{g} \left[\frac{1}{1 - (\sigma/\sigma_{\pi})} \right]. \tag{10}$$

Для фазовой скорости распространения волн на акватории, покрытой битым льдом:

$$c_{\pi} = \frac{g}{\sigma_{\rm B}} \Big[1 - \left(\frac{\sigma_{\rm B}}{\sigma_{\pi}} \right)^2 \Big]. \tag{11}$$

Приведенные зависимости подтверждают уменьшение скорости распространения волн в битом льду и уменьшение длины волны.

Используя (3) и (11), можно получить отношение скорости волн, распространяющихся в битом льду к скорости волны на чистой воде:

$$\frac{c_{\pi}}{c_{\rm B}} = 1 - \left(\frac{\sigma_{\rm B}}{\sigma_{\pi}}\right)^2. \tag{12}$$

Учитывая (9) и $\sigma_{\rm b}=g/c_{\rm b}$, получим:

$$\frac{C_{\pi}}{C_{\rm B}} = 1 - \frac{g \rho_{\pi} h}{\rho_{\rm B} C_{\rm B}^2}.$$
(13)

Задаваясь рядом значений h и $c_{\rm B}$, можно графически представить (13) в виде функции, изображенной на рис. 4.



Рис. 4. Зависимость отношения скорости волны, распространяющейся в битом льду к скорости на чистой воде от толщины ледяного слоя *h*:

1-h=0,2 м; 2-h=0,4 м; 3-h=0,6 м; 4-h=0,8 м; 5-h=1,0 м; 6- зависимость (1)

Экранирующее влияние битого льда на распространение волн. Для оценки экранирующего влияния битого льда применим энергетический подход, рассматривая отношение суммарной энергии волн и битого льда к энергии волны в чистой воде. Плотность потока кинетической энергии, определенная через длину волны, записывается таким образом [9]:

$$T_{\rm B} = \frac{\rho_{\rm B}}{2} \int_0^\lambda \varphi \, \frac{\partial \varphi}{\partial t} \Big|_{z=0} \, dx. \tag{14}$$

Подставляя (5) в (14), получим:

$$T_{\rm B} = \frac{\rho_{\rm B}}{2} \frac{a^2 g^2 K}{\sigma^2} \int_0^\lambda \sin^2(Kx - \sigma t) \, dx \,. \tag{15}$$

Интегрирование (15) проще всего выполнить, разлагая синус разности двух углов, в результате получим:

$$T_{\rm B} = \frac{\rho_{\rm B}}{2} \frac{a^2 g^2 \kappa}{\sigma^2} \frac{\lambda}{2} = \frac{\rho_{\rm B}}{2} a^2 g \lambda_{\rm B}.$$
 (16)

Аналогично вычисляется и потенциальная энергия. Н.Е. Кочиным [9] показано, что величины кинетической и потенциальной энергии по отдельности совпадают и при распространении плоской монохроматической волны переходят одна в другую так, что их сумма постоянна.

Плотность кинетической энергии битого льда в волновом движении можно выразить формулой:

$$T_{\pi} = \frac{\rho_{\pi}h}{2} \int_0^{\lambda} \left(\frac{\partial w}{\partial t}\right)^2 dx.$$
(17)

Подставляя вертикальные перемещения льда по (5), получим:

$$T_{\pi} = \frac{\rho_{\pi}ha^2\sigma_{\pi}^2}{2} \int_0^{\lambda} \sin^2(Kx - \sigma t) \, dx. \tag{18}$$

Производя интегрирование аналогичное при получении (16), получим:

$$T_{\pi} = \frac{\rho_{\pi} h a^2 \sigma_{\pi}^2 \lambda_{\pi}}{2}.$$
 (19)

Используя (3), придем к выражению:

$$T_{\pi} = \frac{2\pi\rho_{\pi}ha^2g}{2}.$$
 (20)

Экранирующее влияние битого льда представим в виде:

$$\Theta = \frac{T_{\rm B} + T_{\rm J}}{T_{\rm B}} = \frac{\rho_{\rm B} a^2 g \lambda_{\rm B} \left(1 + \frac{2\pi\rho_{\rm J} n}{\lambda_{\rm B} \rho_{\rm B}}\right)}{\rho_{\rm B} a^2 g \lambda_{\rm B}} = \left(1 + \frac{2\pi\rho_{\rm J} h}{\lambda_{\rm B} \rho_{\rm B}}\right). \tag{21}$$

Длину волны определим из соотношения:

$$\lambda_{\rm B} = \frac{2\pi C_{\rm B}^2}{g}.\tag{22}$$

Подставляя (22) в (21), получим:

$$\Im = 1 + \frac{\rho_{\pi} hg}{\rho_{\rm B} c_{\rm B}^2}.$$
(23)

Задаваясь рядом значений толщин льда и скорости прогрессивных волн, получим графическое представление экранирующего эффекта, которое показано на рис. 5.



Рис. 5. Экранирующий эффект битого льда на поверхности воды

Экспериментальное исследование влияния битого льда на распространение корабельных волн. Экспериментальное исследование экранирующего эффекта битого льда проводилось в гидролотке кафедры прикладной математики НГТУ, оборудованном волнопродуктором пластинчатого типа. Гидролоток имел следующие размеры: 6,61 м (в длину), 0,5 м (в ширину) и 1 м (в высоту). Схема гидролотка показана на рис. 6.





По длине лотка и была нанесена разметка с точностью 1 см. Через каждые 1,85 м длины были установлены вертикальные измерительные рейки.

Битый лед имитировался плитками с размерами в плане 100×100 мм, толщиной 20 мм. Материал плиток– полиэтилен высокого давления плотностью 0,91 т/м³.

Опыты проводились при глубине воды 0,4 м при частоте колебаний волнопродуктора 1 Гц. Амплитуда колебаний пластины волнопродуктора задавалась от 5⁰ до 24⁰. Были проведены две серии опытов. Первая серия – в условиях чистой воды, вторая – с моделью битого льда на поверхности воды.

Регистрация волновой картины в лотке осуществлялась посредством видеосъемки, по которой определялась скорость движения волн, моменты начала установившегося движения, момент начала возникновения и процесс распространения стоячих волн. Амплитуды и длины волн в момент установившегося движения определялись по выделенным стоп- кадрам видеозаписи. Опыты на чистой воде. Опыт начинался при спокойной поверхности воды. Начальная неправильность волнового профиля устранялась на расстоянии 1–1,5 длины волны от волнопродуктора. После начала работы волнопродуктора установившаяся максимальная амплитуда волнового профиля в средней части лотка наблюдалась, когда фронт начальной волны достигал задней стенки. Отражаясь от нее волна начинала формировать стоячие волны, постепенно занимающие ³/₄ длины лотка.

Параметры волны – длина λ_в, скорость движения v_в и амплитуда *a*_в определялись в момент установившегося движения волны в зоне между первой и второй измерительными рейками (см. рис.6). Были использованы видеозаписи при амплитуде волнопродуктора 20⁰. При большей амплитуде (24⁰) на гребнях волн возникали плоские участки, отклоняясь от трохоидальной формы, что свидетельствовало о нелинейных эффектах при генерации волны. Характерный вид волнового профиля на чистой воде показан на рис. 7.



Рис. 7. Характерный профиль бегущей прогрессивный волны в воде при амплитуде волнопродуктора 20⁰

Параметры волны с плитками на поверхности воды определялись при той же амплитуде. Характерный вид волны при этом показан на рис. 8. При амплитуде 24⁰ гребень волны с плитками терял устойчивое положение и плитки переворачивались, заходили друг под друга, образуя второй слой. Поэтому результаты при этой амплитуде не рассматривались.

Интересно отметить, что перед фронтом плитки сплачивались (рис. 8, а), а за фронтом происходило разряжение (рис. 8, б), между плитками расстояние достигало 50 мм. Это явление наряду с наличием дополнительного слоя плиток (битого льда) на поверхности воды также может влиять на усиление экранирующего эффекта битого льда.



Рис. 8. Движение прогрессивной волны с моделированным битым льдом: а – вид на переднюю часть фронта волны, б – вид на фронт волны за гребнем

Скорость распространения волн определялась частотой возмущающего воздействия со стороны волнопродуктора. Средние результаты измерений параметров волн после анализа стоп-кадров видеозаписи сведены в табл. 1.

Таблица 1

Условие волнового движения	Амплитуда качания волнопродуктора, град	Частота волнопро- дуктора, Гц	Длина волны, м	Амплитуда волны, м	Скорость волны, м/с
Чистая вода	20	1	1,75±0,05	0,18±0,02	1,75±0,05
Битый лед	20	1	1,65±0,05	0,14±0,02	1,65±0,05

Параметры волн на чистой воде и в битом льду

Из данных таблицы следует, что наличие битого льда приводит к уменьшению амплитуды и длины волны, а также к уменьшению скорости распространения волны по сравнению со скоростью на чистой воде.

Результаты экспериментальных исследований подтверждают теоретические зависимости (13). Сравнение расчетов по теоретической зависимости (13) с экспериментальными данными (табл. 1) приведено в табл. 2 для следующих исходных данных: плотность модельного льда $\rho_{\pi} = 0.91 \text{ т/m}^3$ и толщина h = 0.02 м; плотность воды $\rho_{B} = 1.00 \text{ т/m}^3$; скорость волны в воде $c_{B} = 1.75 \text{ м}$.

Таблица 2

	CB	
Значение $\frac{C_{\pi}}{C_{B}}$ по (13)	Значение $\frac{C_{\pi}}{C_{B}}$ по данным табл. 1	
$\frac{C_{\pi}}{C_{\rm B}} = 1 - \frac{g \rho_{\pi} h}{\rho_{\rm B} C_{\rm B}^2} = 1 - \frac{9,81 \cdot 0,91 \cdot 0,02}{1 \cdot 1,75^2} = 0,942$	$\frac{C_{\pi}}{C_{\rm B}} = \frac{1,65}{1,75} = 0,943$	

Сравнение полученных значений $\frac{C_n}{c}$

Данные, приведенные в табл. 2, достаточно точно подтверждают результаты экспериментального исследования и существование экранирующего эффекта битого льда на образование волн при движении судов.

Заключение

Теоретические исследования показали, что с увеличением толщины битого льда на поверхности воды в акватории снижается скорость распространения гравитационных волн, дано графическое представление этой зависимости, имеющей нелинейный характер. Наибольшее снижение скорости происходит при увеличении толщины битого льда и увеличивается с возрастанием скорости распространения волн.

Теоретически подтверждено существование экранирующего эффекта битого льда, отмечаемого в натурных наблюдениях при движении судов в ледовых условиях, и выполнена оценка влияния толщины битого льда на скорость распространения волн в битом льду по сравнению с чистой водой.

Предложен теоретический параметр, количественно определяющий величину экранирующего эффекта в зависимости от основных физических факторов процесса

экранирования. Дана графическая зависимость параметра экранирования от толщины битого льда и скорости движения прогрессивных волн в битом льду, показывающая, что экранирующий эффект возрастает прямо пропорционально толщине льда и уменьшается при снижении скорости распространения волн.

Проведенные эксперименты качественно подтвердили наличие экранирующего эффекта: уменьшение скорости распространения волн, уменьшение амплитуды и длины волны.

Обнаружен факт горизонтального движения плиток на волнении, который может дополнительно увеличивать экранирующий эффект, что требует дальнейшего исследования с использованием данной экспериментальной установки.

Представленные результаты получены по проекту РНФ № 22-19-00376 «Экспериментально-теоретическое исследование полуэмпирических моделей взаимодействия судов со льдом».

Литература

- 1. Рывлин А.Я., Хейсин Д.Е. Испытания судов во льдах. Л.: Судостроение, 1980. 207 с.
- 2. Хейсин Д.Е. Динамика ледяного покрова. Л.: Гидрометеоиздат, 1967. 218 с.
- 3. Завьялова К.Н. и др. Движение внешней нагрузки по битому льду в канале // Изв. Алтайского Гос. Ун -та. 2018. №4 (102). С 73–78.
- 4. Korobkin A.,Khabachpaseva T., Papin A. Waves Propagating Along a canal with Ice Cover//Enr. Journ. of Mechanics B/Fluid, 2017, vol 47. P.165–175.
- Milano V.R. Resistance of ship to clew continuous motion in when assisted by an Air Cushion vehicle // Prog. of the 12-th Canadian Symposium Air Cushion Technology Sept. 1978. P 247–265.
- 6. Грамузов Е.М., Москвичева Ю.А. Сопротивление мелкобитого льда при движении ледокольных платформ на воздушной подушке // Вестник ВГАВТ (Н. Новгород). 2017, вып. №53. С 51–57.
- 7. **Козин В.М., Погорелова А.В.** Влияние битого льда на волновое сопротивление СВП при нестационарном режиме движения // ПМТФ, 1999. Т40, №6. С.48–53.
- Козин В.М. Экспериментальные исследования влияния ледовых условий на эффективность разрушения ледяного покрова изгибно-гравитационными волнами от движения подводных судов: монография / В.М. Козин, В.Л. Земляк, Н.О. Батурин, К.И. Ипатов; Мин-во образования и науки РФ, Приамурский ун-т им. Шолом-Алейхема, Ин-т машиновед. и металлургии ДВО РАН. Новосибирск: Изд-во СО РАН 2017. 142 с.
- 9. Кочин Н.Е. Определение точного вида волн конечной амплитуды на поверхности раздела двух жидкостей конечной глубины // В кн. Труды Всероссийского съезда математиков в Москве 27 апр.-4 мая 1927г. М.-Л., Гос. Изд., 1928. С. 266–269.
- 10. Доронин Ю.П., Хейсин Д.Е. Морской лед. Л.: Гидрометеоиздат, 1975. 318 с.