

Modelowanie ruchu cieczy w wybranych zagadnieniach hydrodynamiki okrętu

dr Monika Warmowska Polski Rejestr Statków S.A., Gdańsk Pion Naukowo – Badawczy m.warmowska@prs.pl

© 2003 PRS S.A.



Polski Rejestr Statków S.A., Gdańsk Pion Naukowo – Badawczy www.prs.pl

Polski Rejestr Statków S.A. (PRS) jest niezależną instytucją rzeczoznawczą, prowadzącą działalność na rynku międzynarodowym. Poprzez formułowanie wymagań, nadzór wydawanie odpowiednich dokumentów, PRS pomaga administracjom państwowym, ubezpieczycielom swoim klientom zapewnić bezpieczeństwo ludzi, obiektów pływających, obiektów lądowych, ładunków oraz środowiska naturalnego.

W ciągu ponad 75 lat funkcjonowania, PRS zgromadził kapitał wiedzy i doświadczenia.

Grupa inspektorów i naukowców **PRS**, systematycznie zajmujących się rozwiązywaniem problemów naukowo-badawczych związanych z bezpieczeństwem konstrukcji statku, **tworzy narzędzia do przeprowadzania potrzebnych analiz i symulacji zachowania się statku na fali**, zachowania konstrukcji statku i wyposażenia w warunkach mających wpływ na bezpieczeństwo jednostki.

W dziele tym PRS współpracuje z polskimi uczelniami technicznymi i morskimi, placówkami naukowo – badawczymi, stoczniami, biurami projektowymi.



Modelowanie ruchu cieczy w wybranych zagadnieniach hydrodynamiki okrętu

Plan prezentacji

1. Falowanie morskie

Spektrum falowania

Składowe harmoniczne

Fala grawitacyjna

Zagadnienie liniowe ruchu fali biegnącej

Ruch wokół średniego położenia

Porównanie obu modeli

2. Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym

Sformułowanie zagadnienia

Zagadnienie liniowe ruchu fali stojącej

Rozwiązanie numeryczne zagadnienia nieliniowego ruchu cieczy w zbiorniku

3. Woda na pokładzie

Sformułowanie zagadnienia Metoda wody płytkiej







Falowanie morskie



- rzędne falowania są zmiennymi losowymi o rozkładzie normalnym,

— charakterystyki procesu są niezależne od czasu (dla danego stanu morza) tzn. **proces jest stacjonarny**,

— charakterystyki procesu otrzymane w oparciu o zapis czasowy i zapis przestrzenny są takie same tzn. **proces jest ergodyczny**,

— charakterystyki procesu nie zależą od miejsca, w którym zostały wyznaczone tzn. **proces jest jednorodny**.

Literatura:

Ochi M.K., Ocean waves. The stochastic approach, Cambridge, 1998

Falowanie morskie – spektrum falowania



Statystyka:

Liczba wystąpień stanów morza na 100 000 przypadków dla Północnego Atlantyku

									Tz								
		3,5	4,5	5,5	6,5	7,5	8,5	9,5	10,5	11,5	12,5	13,5	14,5	15,5	16,5	17,5	18,5
	0,5	1,3	133,7	865,6	1186	634,2	186,3	36,9	5,6	0,7	0,1	0	0	0	0	0	0
	1,5	0	29,3	986	4976	7738	5569,7	2375,7	703,5	160,7	30,5	5,1	0,8	0,1	0	0	0
	2,5	0	2,2	197,5	2158,8	6230	7449,5	4860,4	2066	644,5	160,2	33,7	6,3	1,1	0,2	0	0
	3,5	0	0,2	34,9	695,5	3226,5	5675	5099,1	2838	1114,1	337,7	84,3	18,2	3,5	0,6	0,1	0
	4,5	0	0	6	196,1	1354,3	3288,5	3857,5	2685,5	1275,2	455,1	130,9	31,9	6,9	1,3	0,2	0
	5,5	0	0	1	51	498,4	1602,9	2372,7	2008,3	1126	463,6	150,9	41	9,7	2,1	0,4	0,1
	6,5	0	0	0,2	12,6	167	690,3	1257,9	1268,6	825,9	386,8	140,8	42,2	10,9	2,5	0,5	0,1
Hs	7,5	0	0	0	3	52,1	270,1	594,4	703,2	524,9	276,7	111,7	36,7	10,2	2,5	0,6	0,1
	8,5	0	0	0	0,7	15,4	97,9	255,9	350,6	296,9	174,6	77,6	27,7	8,4	2,2	0,5	0,1
	9,5	0	0	0	0,2	4,3	33,2	101,9	159,9	152,2	99,2	48,3	18,7	6,1	1,7	0,4	0,1
	10,5	0	0	0	0	1,2	10,7	37,9	67,5	71,7	51,5	27,3	11,4	4	1,2	0,3	0,1
	11,5	0	0	0	0	0,3	3,3	13,3	26,6	31,4	24,7	14,2	6,4	2,4	0,7	0,2	0,1
	12,5	0	0	0	0	0,1	1	4,4	9,9	12,8	11	6,8	3,3	1,3	0,4	0,1	0
	13,5	0	0	0	0	0	0,3	1,4	3,5	5	4,6	3,1	1,6	0,7	0,2	0,1	0
	14,5	0	0	0	0	0	0,1	0,4	1,2	1,8	1,8	1,3	0,7	0,3	0,1	0	0
	15,5	0	0	0	0	0	0	0,1	0,4	0,6	0,7	0,5	0,3	0,1	0,1	0	0
	16,5	0	0	0	0	0	0	0	0,1	0,2	0,2	0,2	0,1	0,1	0	0	0

Hs – wysokość znacząca fali,

Tz – średni okres przekroczeń miejsc zerowych.

Literatura:

British Maritime Technology, Hogben, Global Wave Statistics, 1986, Unwin Brothers Limited, London 8

Falowanie morskie – spektrum falowania



Statystyka

Sila	Znacząc	a wysokość [m]	fali ζw ¹ /3	Okres charakterystyczny \overline{T}_1 [s]			
Binî B ishi	Pn. At- lantyk	Morze Północne	Bałtyk	Pn. At- lantyk	Morze Północne	Bałtyk	
anego pro	1,70	1,00	0,45	6.3	4.6	2.9	
11941 I V	1,95	1,40	0,60	6.5	4.9	3.4	
asostob	2,40	2,00	0,85	6,9 01	5,4	3.8	
0.6 m	3,10	3,00	1,20	07,4 0	6,1	4.4	
iest 7różn	4,00	4,00	1,60	8,0	6,8	4,8	
8	5,25	5,60	1,95	8,5	7,7	5,3	
9	6,45	6,60*	2,50	9,1	8,4	5,8	
10	7,45	7,20*	3,15	9,6	9,0	6,0	
11	8,40*	7,50*	3,80*	10,1*	9,6*	6,3*	
12 000	9,20*	7,70*	4,30*	10,6*	10,3*	6,5*	

Hs – wysokość znacząca fali,

Tz – średni okres przekroczeń miejsc zerowych.

Literatura:

Dudziak Jan, Teoria okrętu, 1988, Wydawnictwo Morskie, Gdańsk

Falowanie morskie – spektrum falowania



Spektrum falowania

Spektrum falowania dla procesu stochastycznego $\gamma(t)$ jest definiowana jako:



Spektrum falowania Pierson – Moskowitz dla Północnego Atlantyku:

$$S_{xx}(\omega) = \frac{4H_s^2\pi^3}{T_z^3\omega^5} \exp\left[-\frac{16\pi^3(\pi)}{(T_z\omega)^4}\right]$$

 $H_{\rm s}$ – znacząca wysokość fali,

 $T_{\rm z}$ – średni okres przekroczenia miejsc zerowych.

Dolski Rejestr Statków Falowanie morskie – składowe harmoniczne



Rzędną fali nieregularnej możemy przedstawić w postaci sumy składowych (rzędnych) harmonicznych fali regularnej:

$$\zeta(t) = \sum_{i} A_{i} \cos(\omega_{i} t + \varepsilon_{i})$$

gdzie

 A_i jest amplitudą fali harmonicznej o częstości ω_p

 ε_i jest parametrem stochastycznym.



Falowanie morskie – składowe harmoniczne



Dla zadanej realizacji procesu falowania poszukujemy parametrów składowych harmonicznych



Metody stosowane do znajdowania składowych harmonicznych dla zadanej fali nieregularnej:

- Metoda Transformaty Fouriera,
- Metoda najmniejszych kwadratów.

Wnioski

W przypadku, gdy stosowany jest stały przyrost częstości składowych harmonicznych obie metody są identyczne.



Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej

Parametry definiujące falę regularną (grawitacyjną – opisującą ruch fali regularnej wokół obiektu pływającego):

- gęstość $\rho(x,y,z,t)$ cieczy,
- współczynnik lepkości V(x,y,z,t),
- wektorowe pole prędkości $\mathbf{v}(x,y,z,t) = (\mathbf{u}_1(x,y,z,t), \mathbf{u}_2(x,y,z,t), \mathbf{u}_3(x,y,z,t)),$
- skalarne pole ciśnienia p(x,y,z,t).

Założenia :

- cieczy jest nielepka, v = 0,
- ciecz jest nieściśliwa,
- ciecz ma stałą gęstość w całej objętości, $\rho(x, y, z, t) = const$

— barotropowa,

- ciśnienie na swobodnej powierzchni jest stałe równe stałej wartości ciśnieniu atmosferycznemu,

$$p(x, y, \zeta) = p_a$$

— siłą zewnętrzną działającą na cząsteczki wody jest siła ciążenia.

Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej



Równanie ruchu (r. Eulera) dla cieczy potencjalnej przyjmuje postać:

$$\frac{d\mathbf{v}}{dt} = -\frac{1}{\rho} \operatorname{grad} p + \mathbf{U}, \qquad \mathbf{U} = (0, 0, -g), \quad (x(t), y(t), z(t), t) \in \Omega$$

gdzie **v** – wektor prędkości,

p – ciśnienie,

U – potencjał sił zewnętrznych,

g - przyspieszenie ziemskie,

 ρ – gęstość cieczy.

Równanie zachowania masy dla cieczy o stałej gęstości (ρ =const) jest postaci:

 $\nabla \mathbf{v} = 0,$ $(x(t), y(t), z(t), t) \in \Omega.$

Przyjęte założenia pozwalają na przyjęcie modelu cieczy potencjalnej.

Istnieje potencjał ϕ prędkości **v** składowej harmonicznej fali:

$$\nabla \phi(t) = \mathbf{v}(t), \ \mathbf{v}(t) = \left(\frac{dx}{dt}, \frac{dy}{dt}, \frac{dz}{dt}\right).$$

Z zasady zachowania masy otrzymujemy równanie Laplace'a dla potencjału ϕ , spełnione dla wszystkich cząstek cieczy objętości Ω :

$$\Delta \phi = 0, \qquad (x(t), y(t), z(t), t) \in \Omega(t).$$

Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej

Z równania Eulera, przy założeniu, że ciecz jest potencjalna, otrzymujemy równanie Bernouliego:

$$\frac{\partial \phi}{\partial t} + \frac{1}{2} |\nabla \phi|^2 + gz + \frac{p - p_a}{\rho} = c(t), \qquad (x((t), y(t), z(t)) \in \Omega(t).$$

Rzędna fali $\zeta(x(t), y(t), t) = z(t)$ w dowolnej chwili *t* otrzymywana jest ze zlinearyzowanej postaci równania Bernouliego, określona jest wzorem:

$$\zeta(x(t), y(t), t) = -\frac{1}{g} \frac{\partial \phi}{\partial t}, \qquad (x(t), y(t), z(t)) \in S_F(t).$$

Po zróżniczkowaniu otrzymujemy warunek na swobodnej powierzchni:

$$\frac{\partial^2 \phi}{\partial t^2} + g \frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \qquad (x(t), y(t), z(t)) \in S_F(t).$$

Dla akwenów o skończonej głębokości *H* dodatkowo będziemy zakładać, że składowa wertykalna v_z wektora prędkości v cząstki zanika:

$$\frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \qquad (x(t), y(t), -H) \in S_D.$$

Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej



Otrzymujemy **zagadnienie Laplace'a**, które musi spełniać potencjał prędkości ϕ : Równanie Laplace'a

$$\Delta \phi = 0, \quad (x(t), y(t), z(t)) \in \Omega(t),$$

z warunkiem na swobodnej powierzchni:

 $\frac{\partial^2 \phi}{\partial t^2} + g \frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \qquad (x(t), y(t), z(t)) \in S_F(t).$

Dla akwenów o skończonej głębokości H dodatkowo zakłada się, że składowa wertykalna u_z wektora prędkości zanika:

$$\frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \qquad (x(t), y(t), -H) \in S_D(t).$$

Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej



Rozwiązanie zagadnienie Laplace'a:

$$\Delta \phi = 0, \quad (x, z) \in \Omega,$$

$$\frac{\partial^2 \phi}{\partial t^2} + g \frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \quad (x, z) \in S_F.$$

$$\frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \quad (x, -H) \in S_D,$$

otrzymujemy przy zastosowaniu metody rozdzielenia zmiennych :

$$\phi(x,z,t) = X(x)Z(z)\varphi(t), \qquad (x,z,t) \in \Omega.$$

Wówczas z równania Laplace'a otrzymujemy:

$$\frac{1}{X}\frac{d^{2}X}{dx^{2}} = -\frac{1}{Z}\frac{d^{2}Z}{dz^{2}} = -k^{2}.$$

Rozwiązanie ogólne przyjmuje postać:

$$X = c_1 \cos(kx + \varepsilon_1),$$

$$Z = d_1 e^{-kz} + d_2 e^{kz}.$$

Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej



Dla wody o skończonej głębokości H (wody płytkiej) z warunku na dnie $S_{\rm D}$, otrzymamy:

$$\varphi X \, \frac{dZ}{dz} = 0, \quad z = -H.$$

Zatem korzystając z postaci rozwiązania ogólnego mamy nową **postać** rozwiązania dla funkcji *Z*:

$$Z = D\cosh(k(z+H)).$$

Z warunku na swobodnej powierzchni S_F i postaci funkcji Z:

$$\frac{d^2\varphi}{dt^2} + g\varphi \frac{1}{Z}\frac{dZ}{dz} = 0, \quad (x,z) \in S_F, \qquad \frac{1}{Z}\frac{dZ}{dz} = k \tanh(k(z+H)).$$

otrzymujemy równanie (linearyzujemy to równanie – przyjmując, że odchylenie swobodnej powierzchni jest niewielkie $z\cong 0$):

$$\frac{d^2\varphi}{dt^2} + \omega^2 \varphi = 0, \quad (x, z \equiv 0) \in S_F, \qquad \omega^2 = kg \tanh(kH).$$

Funkcja φ jest postaci:

$$\varphi = c_2 \cos(\omega t + \varepsilon_2)$$

Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej dla wody płytkiej



Zatem dla wody płytkiej (o skończonej głębokości) zagadnienia Laplace'a:

$$\Delta \phi = 0, \quad (x, z) \in \Omega,$$

$$\frac{\partial^2 \phi}{\partial t^2} + g \frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \quad (x, z) \in S_F. \qquad \frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \quad (x, -H) \in S_D.$$

spełnione jest przez potencjał ϕ postaci:

$$\phi(x, z, t) = C \cosh(k(z+H)) \sin(kx - \omega t + \varepsilon), \quad (x, z, t) \in \Omega(t).$$

Korzystając ze zlinearyzowanej postaci warunku na swobodnej powierzchni:

$$\zeta = -\frac{1}{g} \frac{\partial \phi}{\partial t}, \qquad (x, z = \zeta) \in S_F$$

otrzymujemy wzór rzędne fali ζ:

$$\zeta(x,t) = C \frac{\omega}{g} \sinh(kH) \cos(kx - \omega t + \varepsilon), \quad (x,z,t) \in S_F(t)$$

gdzie

• dla wody o określonej głębokości H

 $\omega^2 = kg \tanh(kH),$

Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej dla wody płytkiej



Dla wody o skończonej głębokości potencjał prędkości ϕ fali grawitacyjnej, spełniającej zlinearyzowane zagadnienie Laplace'a, przyjmuje postać:

$$\phi(x, z, t) = C \cosh(k(z+H)) \sin(kx - \omega t + \varepsilon), \quad (x, z, t) \in \Omega(t).$$

Kształt swobodnej powierzchni dla takiej fali opisuje wzór:

$$\zeta(x,t) = r_0 \cos(kx - \omega t + \varepsilon), \ (x,z,t) \in \Omega(t).$$

gdzie

$$r_0 = C \frac{\omega}{g} \sinh(kH).$$

Pole prędkości otrzymujemy ze wzoru:

$$\mathbf{v}(x, z, t) = (k \cosh(k(z+H))\cos(kx - \omega t + \varepsilon), k \sinh(k(z+H))\sin(kx - \omega t + \varepsilon)), \quad (x, z, t) \in \Omega(t).$$

Związek dyspersyjny dla wody płytkiej opisany jest wzorem:

$$\omega^2 = kg \operatorname{tangh}(kH).$$

Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej dla wody głębokiej



Rozwiązanie zagadnienie Laplace'a:

$$\Delta \phi = 0, \quad (x, y, z) \in \Omega,$$

$$\frac{\partial^2 \phi}{\partial t^2} + g \frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \quad (x, y, z) \in S_F. \qquad \frac{\partial \phi}{\partial z} = 0, \quad (x, y, -H) \in S_D,$$

Szukamy rozwiązania postaci:

 $\phi(x,z,t) = X(x)Z(z)\phi(t), \qquad (x,z,t) \in \Omega.$

Wiemy już, że rozwiązanie ogólne przyjmuje postać:

 $X = c_1 \cos(kx + \mathcal{E}_1),$

$$Z = De^{kz}$$

Z warunku na swobodnej powierzchni S_F i postaci funkcji Z:

$$\frac{d^2\varphi}{dt^2} + g\varphi \frac{1}{Z}\frac{dZ}{dz} = 0, \quad (x,z) \in S_F, \qquad \frac{1}{Z}\frac{dZ}{dz} = k.$$

otrzymujemy równanie:

$$\frac{d^2\varphi}{dt^2} + \omega^2 \varphi = 0, \quad (x, z \ge 0) \in S_F, \qquad \omega^2 = kg$$

Funkcja φ jest postaci:

$$\varphi = c_2 \cos(\omega t + \varepsilon_2)$$

Falowanie morskie – modelowanie ruchu fali grawitacyjnej dla wody głębokiej



Dla wody głębokiej potencjał prędkości ϕ fali grawitacyjnej, spełniającej zlinearyzowane zagadnienie Laplace'a, przyjmuje postać:

$$\phi(x,z,t) = \frac{\omega}{k} r_0 e^{kz} \sin(kx - \omega t + \varepsilon), \quad (x,z,t) \in \Omega(t).$$

Kształt swobodnej powierzchni dla takiej fali opisuje wzór:

$$\zeta(x,t) = r_0 \cos(kx - \omega t + \varepsilon), \ (x,z,t) \in \Omega(t).$$

Pole prędkości otrzymujemy ze wzoru:

$$\mathbf{v}(x,z,t) = (\omega r_0 e^{kz} \cos(kx - \omega t + \varepsilon), \omega r_0 e^{kz} \sin(kx - \omega t + \varepsilon)), \quad (x,z,t) \in \Omega(t).$$

Związek dyspersyjny dla wody głębokiej opisany jest wzorem:

 $\omega^2 = kg$

Literatura:

Krężelewski Mieczysław, Hydromechanika ogólna i okrętowa, 1982, Wydawnictwo politechniki Gdańskiej, Gdańsk

Falowanie morskie – składowe harmoniczne



Rzędną fali nieregularnej możemy przedstawić w postaci sumy składowych (rzędnych) harmonicznych fali regularnej:

 $\zeta(t) = \sum_{i} A_{i} \cos(\omega_{i} t + \varepsilon_{i})$

gdzie

- A_i jest amplitudą fali harmonicznej o częstości ω_i ,
- e_i jest parametrem stochastycznym.

Dla dowolnego punktu x, rzędne fali można otrzymać ze wzoru:

$$\zeta(x,t) = \sum_{i} A_{i} \cos(kx - \omega_{0i}t + \varepsilon_{i})$$

gdzie

(x, ζ) –współrzędne punktu swobodnej powierzchni fali, t - czas, $\omega_{0i} - i$ -ta częstość składowej harmonicznej, k_i – liczby falowe dla wody głębokiej określone wzorem: $k = \frac{\omega_{0i}^2}{g}$ *Uwaga: Zachodzą następujące zależności:* $k = \frac{2\pi}{\lambda}, \quad \omega = \frac{2\pi}{T}.$ *Gdzie \lambda jest długością fali.*

Falowanie morskie – składowe harmoniczne



Niech układ porusza się w określonym kierunku ruchem jednostajnym ze stałą prędkością u, wówczas rzędna fali ζ w takim układzie jest opisywana równaniem:

$$\zeta(x, y, t) = \sum_{i} A_{i} \cos(k_{x}x + k_{y}y - \omega_{i}t + \varepsilon_{i})$$

gdzie



Falowanie morskie – zagadnienie liniowe dla fali harmonicznej



Teoria liniowa

Istnieje potencjał ϕ prędkości składowej harmonicznej fali, który przyjmuje postać:

$$\phi(t) = \frac{\omega}{k} r_0 e^{kz} \sin\left(kx - \omega t\right)$$



Założenie Niewielkie odkształcenie swobodnej powierzchni.

Falowanie morskie – ruch cząstki wokół średniego położenia



W modelu ruchu orbitalnego położenie cząstki definiujemy jako ruch wokół średniego położenia:

$$x(t) = x_0 - r_0 e^{kz_0} \sin(kx_0 - \omega t),$$

$$y(t) = y_0,$$

$$z(t) = z_0 + r_0 e^{kz_0} \cos(kx_0 - \omega t),$$

gdzie

 (x_0, z_0) jest średnim położeniem cząstki cieczy,

 r_0 jest amplitudą składowej harmonicznej fali nieregularnej,

k jest liczbą falową,

ω jest częstością falowania.

Falowanie morskie – ruch cząstki wokół średniego położenia



W ruchu orbitalnym cząstki poruszające się wokół średniego położenia, dla którego $z_0=0$, tworzą swobodną powierzchnię.

Zbiór cząstek cieczy tworzących swobodną powierzchnię nie zmienia się w czasie.



Rysunek obok przedstawia ruch orbitalny wokół punktów o różnych wartościach z_0 , x_0 =const..





Falowanie morskie – porównanie modeli fali grawitacyjnej

Swobodna powierzchnia ζ dla zagadnienia liniowego Swobodna powierzchnia ζ_0 dla ruchu orbitalnego

$$x = x_0$$

$$\zeta = r_0 \cos(kx - \omega t)$$

 $x = x_0 - r_0 \sin(kx_0 - \omega t)$ $\zeta_0 = r_0 \cos(kx_0 - \omega t)$





Falowanie morskie – porównanie modeli fali grawitacyjnej

Pole prędkości dla zagadnienia liniowego Pole prędkości dla ruchu orbitalnego

 $\mathbf{v}(t) = (u_x(t), u_y(t), u_z(t))$ $u_x(t) = \omega r_0 e^{kz} \cos(kx - \omega t + \varepsilon), \qquad u_x(t) = \omega r_0 e^{kz} \cos(kx_0 - \omega t + \varepsilon),$ $u_y(t) = 0, \qquad u_y(t) = 0,$ $u_z(t) = \omega r_0 e^{kz} \sin(kx - \omega t + \varepsilon). \qquad u_z(t) = \omega r_0 e^{kz_0} \sin(kx_0 - \omega t + \varepsilon).$





Falowanie morskie – porównanie modeli fali grawitacyjnej

W ruchu orbitalnym ciśnienie jest stałe dla punktów poruszających się wokół tego samego z_0 , stąd otrzymujemy:

$$p(x, y, z) - p_a = \int_0^{z_0} \frac{\partial p}{\partial z_0} dz_0.$$

Po wykonaniu odpowiednich przekształceń równań ruchu, otrzymujemy wzór na pole ciśnienia dla ruchu orbitalnego:

$$p(x, y, z) - p_a = -\rho g \left(z_0 + \frac{kr_0^2}{2} - \frac{kr_0^2}{2} e^{2kz_0} \right)$$

Powyższe równanie definiuje pewne przybliżenie wartości ciśnienia (dla niewielkich wartości r_0):

$$p(x, y, z) - p_a \cong -\rho g z_0.$$



Falowanie morskie – porównanie modeli fali grawitacyjnej

W stosowanym modelu ruchu orbitalnego największym problemem jest wyznaczenie wartości średniego położenia cząstki (x_0, z_0) przy zadanej wartości (x, z).





Falowanie morskie – porównanie modeli fali grawitacyjnej

Pole ciśnień dla ruchu orbitalnego obliczane jest ze wzorów:

$$p_{III} = p_a - \rho g \left(z_0 + 0.5 k r_0^2 \left(1 - e^{2k z_0} \right) \right)$$
$$p_{IV} = p_a - \rho g z_0 \approx p_{III},$$

Pole ciśnień dla teorii liniowej obliczane jest ze wzorów:

 $p_{I} = p_{a} - \rho g \left(z - \zeta e^{kz} \right),$ $p_{II} = p_{a} - \rho g \left(z - \zeta e^{k(z-\zeta)} \right).$

Gdzie p_0 jest to ciśnienie na swobodnej powierzchni, (x_0 , y_0 , z_0) jest średnim położeniem cząstki cieczy.

$$z_0 = z(t) - \zeta_0 e^{kz_0} \qquad \qquad \zeta = r_0 \cos(kx - \omega t)$$

$$\zeta_0 = r_0 \cos(kx_0 - \omega t)$$

Þolski Rejestr Statków Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym MODEL TANK type: PRS TEST No. 2 ΔV=60% T=1.180s A=10mm 9 34







Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – sformułowanie zagadnienie ruchu fali stojącej

Metoda elementów brzegowych – BOUNDARY ELEMENT METHOD

RÓWNANIE LAPLACE'A

 $\Delta \phi = 0 \qquad P \in \Omega,$



- Warunek na ścianie zbiornika S_C :



n – wektor normalny, skierowany do wnętrza cieczy,

 $\Omega(t)$

L

Warunek kinematyczny na swobodnej powierzchni S_F :

$$\frac{\partial \xi}{\partial t} = \frac{\partial \phi}{\partial y} - \frac{\partial \xi}{\partial x} \frac{\partial \phi}{\partial x},$$

– Warunek dynamiczny na swobodnej powierzchni S_F :

$$\frac{\partial \phi}{\partial t} + \frac{1}{2} \left| \nabla \phi \right|^2 + gz = c(t).$$
37

S_c

Н

© 2003 PRS S.A.



Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – zagadnienie liniowe ruchu fali stojącej

BOUNDARY ELEMENT METHOD

RÓWNANIE LAPLACE'A

 $\Delta \phi = 0 \qquad P \in \Omega,$



WARUNKI BRZEGOWE - zagadnienie liniowe :

– Warunek na ścianie S_C :

 $\frac{\partial \phi}{\partial \mathbf{n}} = \mathbf{n} \cdot \mathbf{v} = 0, \qquad \mathbf{n} - \text{wektor normalny, skierowany do wnętrza cieczy,}$

- Warunek kinematyczny na swobodnej powierzchni S_F :

$$\frac{\partial \xi}{\partial t} = \frac{\partial \phi}{\partial y},$$

– Warunek dynamiczny na swobodnej powierzchni S_F :

$$\frac{\partial \phi}{\partial t} + gz = 0.$$



Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – zagadnienie liniowe ruchu fali stojącej

Rozwiązanie analityczne zagadnienia liniowego

Potencjał prędkości wyrażony jest wzorem:

$$\phi_{S}(x, y, t) = \frac{gr_{0}}{\omega} \frac{\cosh(k(y+H))}{\cosh(kH)} \cos(kx) \cos(\omega t)$$

Pole prędkości opisuje wzór:

$$\nabla \phi_{S} = (u_{S}, v_{S}) = \left(-\frac{gkr_{0}}{\omega} \frac{\cosh(k(y+H))}{\cosh(kH)} \sin(kx) \cos(\omega t), \quad \frac{gkr_{0}}{\omega} \frac{\sinh(k(y+H))}{\cosh(kH)} \cos(kx) \cos(\omega t)\right)$$

Odkształcenie swobodnej powierzchni

$$\zeta_{s}(x,t) = r_{0}\cos(kx)\sin(\omega t), \qquad y(t) = 0,$$

otrzymywane jest ze wzoru:

 $\zeta_{s} = -\frac{1}{g} \frac{\partial \phi_{s}}{\partial t}$ $\omega^2 = gk \operatorname{tgh}(kH), \qquad k = \frac{\pi}{L}.$ gdzie spełniony jest warunek dyspersyjny: L, H – długość, szerokość zbiornika,

 r_0 – amplituda fali.



Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – rozwiązanie numeryczne zagadnienia nieliniowego ruchu cieczy w zbiorniku

Warunki początkowe w chwili początkowej *t*=0 Powierzchnia swobodna jest niezakłócona:

Potencjał prędkości jest zdefiniowany wzorem:

 $\xi(x,0) = 0 \qquad (x(t), y(t)) \in S_F$

$$\phi(x, y, 0) = \frac{gr_0}{\omega} \frac{\cosh(k(y+H))}{\cosh(kH)} \cos(kx)$$





Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – rozwiązanie numeryczne zagadnienia nieliniowego ruchu cieczy zbiorniku

Metody określenia nowej swobodnej powierzchni















Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – rozwiązanie numeryczne zagadnienia nieliniowego ruchu cieczy zbiorniku

I. Przesunięcie swobodnej powierzchni i określenie nowych współrzędnych siatki

 $(x_i^n, y_j^n)(t^n) \xrightarrow{(u_x^n, u_y^n)} (x_i^{n+1}, y_j^{n+1})(t^n)$

II.Obliczenie wartości potencjału pola na swobodnej powierzchni

 $\phi(x_i^{n+1}, y_j^{n+1}, t^n) \longrightarrow \widetilde{\phi}(x_i^{n+1}, y_j^{n+1}, t^{n+1})$

III. Obliczenie potencjału spełniającego warunki brzegowe i zasadę zachowania masy dla całego obszaru

 $\widetilde{\phi}(x_i^{n+1}, y_j^{n+1}, t^{n+1}) \xrightarrow{\Delta \phi = 0} \phi(x_i^{n+1}, y_j^{n+1}, t^{n+1})$



Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – rozwiązanie numeryczne zagadnienia nieliniowego ruchu cieczy zbiorniku

Etap I.i Etap II. Przesunięcie swobodnej powierzchni i obliczenie wartości potencjału pola na swobodnej powierzchni opisują wcześniej opisane metody I, II i III. Do numerycznego obliczenia nowego położenie swobodnej powierzchni i wartości potencjału stosujemy metodę Heunego trzeciego stopnia.

$$\begin{aligned} \frac{\partial f}{\partial t} (x_i^{n+1}, y_j^{n+1}, t^{n+1}) &= H(x_i^{n+1}, y_j^{n+1}, t^{n+1}, f^{n+1}) \\ t^{n+1} &= t^n + \Delta t \\ f(x_i^{n+1}, y_j^{n+1}, t^{n+1}) &= f(x_i^n, y_j^n, t^n) + \frac{1}{3}(k_1 + 2k_3) \\ k_{1f} &= H(x_i^n, y_j^n, t^n, f^n) \\ k_{2f} &= H(x_i^n + k_{1x}\frac{\Delta t}{2}, y_j^n + k_{1y}\frac{\Delta t}{2}, t^n + \frac{\Delta t}{2}, f^n + \frac{\Delta t}{2}) \\ k_{3f} &= H(x_i^n + k_{2x}\frac{2\Delta t}{3}, y_j^n + k_{2y}\frac{2\Delta t}{3}, t^n + \frac{2\Delta t}{3}, f^n + k_{2f}\frac{2\Delta t}{3}) \end{aligned}$$



Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – rozwiązanie numeryczne zagadnienia nieliniowego ruchu cieczy zbiorniku

Etap III. Obliczenie potencjału spełniającego warunki brzegowe i zasadę zachowania masy dla całego obszaru

 $\widetilde{\phi}(x_i^{n+1}, y_j^{n+1}, t^{n+1}) \xrightarrow{\Delta \phi = 0} \phi(x_i^{n+1}, y_j^{n+1}, t^{n+1})$

$$\Delta \phi = 0 \qquad (x, y) \in \Omega^{n+1}$$

$$\phi = \widetilde{\phi} \qquad (x, y) \in S_F^{n+1}$$

$$\frac{\partial \phi}{\partial n} = u_e \qquad (x, y) \in S_C^{n+1}$$

5	n
3	υ



Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – rozwiązanie numeryczne zagadnienia nieliniowego ruchu cieczy zbiorniku

Etap III. Obliczenie potencjału spełniającego warunki brzegowe i zasadę zachowania masy dla całego obszaru

Układ równań Fredholma 2 stopnia jest postaci:

$$\mu(X_k)\phi'(X_k) = -\int_{Y \in S} \phi'(Y) \frac{\partial \ln |X_k - Y|}{\partial n_y} dl + \int_{Y \in S} \frac{\partial \phi'(Y)}{\partial n_y} \ln |X_k - Y| dl, \quad X_k \in S, \ k = 1..m, Y \in S = \bigcup_{l=1..m} [\mathbf{X}_l, \mathbf{X}_{l+1}]$$

gdzie

a) wartości zadane

b) wartości poszukiwane





Ruch cieczy w zbiorniku okrętowym – rozwiązanie numeryczne zagadnienia nieliniowego ruchu cieczy zbiorniku

Etap III. Obliczenie potencjału spełniającego warunki brzegowe i zasadę zachowania masy dla całego obszaru

Zadane na brzegu S wartości potencjału i jego pochodnych normalnych pozwalają na obliczenia potencjału dla dowolnego punktu obszaru Ω :

$$2\pi\phi'(X) = -\int_{Y \in S} \phi'(Y) \frac{\partial \ln |X - Y|}{\partial n_y} dl + \int_{Y \in S} \frac{\partial \phi'(Y)}{\partial n_y} \ln |X - Y| dl, \qquad X \in \Omega \setminus S, \ Y \in S = \bigcup_{l=1..m} [\mathbf{X}_l, \mathbf{X}_{l+1}]$$

Literatura:

Warmowska M.: Określenie parametrów ruchu cieczy w zbiorniku okrętowym z uwzględnieniem zjawisk nieliniowych, praca doktorska, Politechnika Gdańsk, Gdansk, 2006 r.

Warmowska M.: Numerical simulation of liquid motion in partly filled tank, Opuscula Mathematica, Vol. 26/3, *Kraków 2006 r.*



Woda na pokładzie





Modelowanie zjawiska wody na pokładzie można podzielić na etapy:

- wtargnięcie wody ponad burtami statku,
- przepływ wody zaburtowej na pokład statku)pokład zanurzony w wodzie),
- swobodny, dynamiczny przepływ wody wzdłuż pokładu,
- ruch wody przez otwory w burcie i ponad burtą statku.





Woda na pokładzie – sformułowanie zagadnienia

Ruch wody wzdłuż podkładu statku można opisać równaniami Eulera:

$$\frac{du_{x}}{dt}(t, x(t), y(t), z(t)) = f_{x}(t, x(t), y(t), z(t)) - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial x}(t, x(t), y(t), z(t)),$$

$$\frac{du_{y}}{dt}(t, x(t), y(t), z(t)) = f_{y}(t, x(t), y(t), z(t)) - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial y}(t, x(t), y(t), z(t)),$$

$$\frac{du_{z}}{dt}(t, x(t), y(t), z(t)) = f_{z}(t, x(t), y(t), z(t)) - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial z}(t, x(t), y(t), z(t)),$$

gdzie

p jest ciśnieniem w punkcie (x, y, z),

 (f_x, f_y, f_z) to składowe sił zewnętrznych (siły ciężkości i sił wywołanych ruchem statku), ρ jest gęstością wody.



Równanie zachowania masy dla wody o stałej gęstości przyjmuje postać:

$$\nabla \cdot (u_x(t, x(t), y(t), z(t)), u_y(t, x(t), y(t), z(t)), u_z(t, x(t), y(t), z(t))) = q(t, x(t), y(t), z_d(t)),$$

gdzie

q odpowiada za zmianę masy wody,

q zmienia się w czasie i wynika:

• z przepływu przez otwory w burcie statku,

• przepływ wody (wypływ) ponad burtami statku.



Woda na pokładzie – sformułowanie zagadnienia

Założenia

• niewielkie zmiany w czasie pionowej składowej u_z ,

$$\frac{du_z}{dt}(t, x(t), y(t), z(t)) \approx 0$$

• wartości składowych poziomych prędkości u_x i u_y nie zależą od zmiennej z.

$$u_{x}(t, x(t), y(t), z(t)) = u_{x}(t, x(t), y(t))$$

$$u_{y}(t, x(t), y(t), z(t)) = u_{y}(t, x(t), y(t)) \qquad (x(t), y(t), z(t)) \in \Omega(t)$$



Woda na pokładzie – metoda wody płytkiej

Algorytm

Problem wody płytkiej rozwiązywany jest w czterech krokach,

Polega na wyznaczeniu:

- 1. obszaru Ω zajmowanego przez ciecz,
- 2. pola ciśnień,
- 3. składowych horyzontalnych $u_{x_y}u_{y_y}$,
- 4. składowej wertykalnej u_z .



1. Położenie swobodnej powierzchni S_F jest określone następującymi równaniami, wynikającymi z definicji prędkości:

$$\frac{dx}{dt}(t) = u_{x}(t, x(t), y(t)),
\frac{dy}{dt}(t) = u_{y}(t, x(t), y(t)), \qquad (x(t), y(t), z(t)) \in S_{F}(t)
\frac{dz}{dt}(t) = u_{z}(t, x(t), y(t), z(t)).$$

2. Ciśnienie na pokładzie, wywołane obecnością wody, można otrzymać po scałkowaniu trzeciego równania Eulera:

$$p_{d}(t, x, y, z_{d}) \cong p_{a} + \rho \int_{z_{d}+h(t, x, y, z_{d})}^{z_{d}} f_{z}(t, x, y, s) ds, \quad (x(t), y(t), z_{d}(t)) \in \Omega(t).$$

gdzie (x,y,z_d) to współrzędne położenia cząstek wody na pokładzie,

 $h(t,x,y,z_d)$ jest wysokością słupa wody ponad punktem pokładu (x,y,z_d),

 p_a jest ciśnieniem na swobodnej powierzchni.

Woda na pokładzie – metoda wody płytkiej

3. Składowe horyzontalne wektora prędkości wody zostaną wyznaczone z dwóch pozostałych równań ruchu:

$$\frac{du_x}{dt}(t, x(t), y(t), z(t)) = f_x(t, x(t), y(t), z(t)) - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial x}(t, x(t), y(t), z(t)),$$

$$\frac{du_y}{dt}(t, x(t), y(t), z(t)) = f_y(t, x(t), y(t), z(t)) - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial y}(t, x(t), y(t), z(t)),$$

 $(x(t), y(t), z(t)) \in S_F(t).$

4. Z równania zachowania masy otrzymywana jest wertykalna składowa prędkości u_z :

$$u_{z}(t, x(t), y(t), z(t)) = \left(-\frac{\partial u_{x}}{\partial x}(t, x(t), y(t)) - \frac{\partial u_{y}}{\partial y}(t, x(t), y(t)) + q\right)(z(t) - z_{d}(t))$$

gdzie

q odpowiada za zmianę masy,

 (x,y,z_d) to współrzędne punktów wody na pokładzie statku.









Zjawisko sloshingu w zbiorniku wypełnionym poniżej 30%







Założenia

- niewielkie zmiany w czasie pionowej składowej u_z ,
- wartości składowych poziomych u_x i u_y prędkości nie zależą od zmiennej z.

Polski Rejestr Statków Woda na pokładzie – metoda wody płytkiej Symulacja ruchu zbiornika (ruch poziomy z stałym przyspieszeniem $a_x=1$ m/s²). Po pewnym czasie swobodna powierzchnia osiąga nachylenie $\alpha = -5,82^{\circ}$ $(tg(\alpha) = -1/9, 81).$





Woda na pokładzie – metoda wody płytkiej



Symulacja 3D ruchu cieczy w zbiorniku wykonującym złożony ruch kołysania i kiwania.



Symulacja dla pokładu pozostającego w spoczynku. Zewnętrzna woda wpływa na pokład i swobodnie porusza się wzdłuż pokładu. Parametry fali zewnętrznej: T_z =6s, H_s =4m, β =30°.

