

Loeng 3:

Lainete matemaatiline kirjeldus II

(koos harjutustega)

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Kordamiseks

Hüdrodünaamika võrrandid
Pinnalainete rajaülesande seade ja lahendamine

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Mis on laine?

Meresõnastik: laine - veepinnal või selle piirikihtidel leviv häiritus

Tegelikult üldisem nähtus, mille puhul

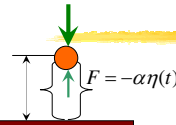
- I. Mingi signaal liigub keskkonna ühest punktist teise
- II. Keskkond (materjal) ise oluliselt ei liigu
- III. Signaal või häiritus säilitab oma vormi
- IV. Tavaliselt liigub signaal või häiritus konstantse kiirusega

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Vedru võnkumine

Eeldus: tasakaaluasendist välja viidud kehale mõjuv (tagastav) jõud võrdeline nihke suurusega



$$F = m\bar{a} = m \frac{d\bar{v}}{dt}$$

Newtoni seadus $m \frac{d^2\eta(t)}{dt^2} = -\alpha\eta(t)$

Kirjutatuna veidi teisiti $\frac{d^2\eta(t)}{dt^2} = -\omega^2\eta(t)$ $\omega = \sqrt{\frac{\alpha}{m}}$

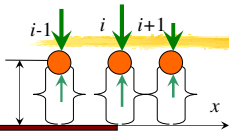
(harilik diferentsiaalvõrrand) $\eta(t) = A \cos(\omega t + \varphi)$
(või eksponent, kui tagastav jõud teisejärguline)

A – amplituud
 ω - ringsagedus
 φ - (alg)faas

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Laine versus vedru



$$m \frac{\partial^2 \eta}{\partial t^2} = F_i = \alpha \eta_{i-1} - 2\alpha \eta_i + \alpha \eta_{i+1}$$

diferentsiskeem?

Eeldused:

palju seotud vedrusid;
Igale kehale mõjuv jõud võrdeline suhtelise nihkega naabrite suhtes

$$F_i = F_{i1} + F_{i2} \quad F = m\bar{a} = m \frac{d\bar{v}}{dt}$$
$$F_{i1} = -\alpha \eta_i + \alpha \eta_{i-1}$$
$$F_{i2} = -\alpha \eta_i + \alpha \eta_{i+1} \quad F = -\alpha \eta(t)$$

Vedrud piisavalt lähestikku \rightarrow arendus Taylori ritta x järgi \rightarrow

$$\frac{\partial^2 \eta}{\partial t^2} = \omega^2 \frac{\partial^2 \eta}{\partial x^2} \quad \text{D'Alembert'i võrrand (teist järku osatuletistega lineaarne diferentsiaalvõrrand)}$$

Üks lahenditest: $\eta(x, t) = A \cos(kx - \omega t)$ (lainelahend)

NB!! Aga ainult siis, kui $\omega = \pm vk$ Seega ei saa kõiki laine parameetreid vabalt valida (dispersiooniseos)

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Võrrandite tuletamine

- \rightarrow Eeldus: keskkond on pidev
- \rightarrow **Massi jäävuse seadus** \rightarrow pidevuse võrrand
- \rightarrow **Impulsi (liikumishulga) jäävuse seadus** \rightarrow Cauchy, Euleri või Navier-Stokesi võrrandid (üsna vastikud osatuletistega või integro-diferentsiaalvõrrandid)
- \rightarrow Liikumisvõrrandite kombineerimine sobival moel & tingimustel \rightarrow esimene integraal
- \rightarrow Tuntuim esimene integraal: Bernoulli võrrand
- \rightarrow Lineaarsete pinnalainete ülesanne

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Argumendid ja muutujad

- Kolm ruumikoordinaati (x, y, z)
- Aeg t
- $\rightarrow F(x, y, z, t)$

- vee liikumise kiiruse kolm komponenti
- rõhk
- Tihedus = F [soolsus, temperatuur, rõhk]
- peavad olema määratud igas punktis igal ajahetkel

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Materiaalne element (veeosake)

- Asub hetkel t mingis punktis $[x(t), y(t), z(t)]$

- (ja üldiselt liigub!)

$$\frac{d\vec{x}}{dt} = (u_x, u_y, u_z) = (u, v, w)$$

$$\frac{\partial x}{\partial t} = u_x \quad \frac{\partial y}{\partial t} = u_y \quad \frac{\partial z}{\partial t} = u_z$$

$$u_x = u \quad u_y = v \quad u_z = w$$

$$\vec{u} = (u_x, u_y, u_z) = (u, v, w)$$

- Selle mistahes omadus $\gamma = \gamma[x(t), y(t), z(t), t]$
- (üldiselt muutub nii veeosakese liikumise tõttu ühest punktist teise kui ka muudel põhjustel – näiteks soojenemine)

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Materiaalne element (veeosake)

- Seega selle omaduse muutumine ajas on leitav liitfunktsiooni diferentseerimise reegli järgi:

(Chain rule)

$$\frac{d\gamma}{dt} = \frac{\partial \gamma}{\partial t} + \frac{\partial \gamma}{\partial x} \frac{\partial x}{\partial t} + \frac{\partial \gamma}{\partial y} \frac{\partial y}{\partial t} + \frac{\partial \gamma}{\partial z} \frac{\partial z}{\partial t}$$

- nn. täistuletis $\frac{D\gamma}{Dt} \stackrel{def}{=} \frac{\partial \gamma}{\partial t} + \vec{u} \cdot \vec{\nabla} \gamma$

Omaduse muutumine ajas ja osakese liikumisest tingituna

- Nabla-opeaator $\vec{\nabla} \gamma = \left(\frac{\partial \gamma}{\partial x}, \frac{\partial \gamma}{\partial y}, \frac{\partial \gamma}{\partial z} \right)$

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Kaks fundamentaalset printsiipi:

- (i) massi jäävuse seadus \rightarrow pidevuse võrrand

$$\frac{\partial \rho}{\partial t} + \text{div}(\rho \vec{u}) = 0 \quad \rho(x, y, z, t) = \text{const}$$

$$\text{div} \vec{u} = 0 \quad \frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y} + \frac{\partial w}{\partial z} = 0$$

- (ii) Mitmesuguste jõudude mõju & Newtoni seadus ehk impulsi jäävuse seadus \rightarrow Cauchy võrrandid \rightarrow Navier-Stokesi võrrandid \rightarrow Euleri võrrandid

$$\rho \frac{Du_x}{Dt} = -\frac{\partial p}{\partial x} + \rho g_x + \mu \Delta u_x$$

Mere ja atmosfääri paneb liikuma välisjõud + rõhu gradient!

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Hoovused ja lained ning nende võrrandid: senised lihtsustused

- **Pingetensor sümmeetriline** (üldiselt klassika, aga mitte kõigi pidevate kehade puhul)
- **Stokesi lähendus** (bulk viscosity = 0)
- **Viskoossus** on (kiiruse gradiendi) **lineaarne** funktsioon – **Newtoni vedelik**
- Viskoossus **hüljatav + kokkusurumatu** \rightarrow **Euleri** võrrandid
- Viskoossus **pole hüljatav** \rightarrow **Navier-Stokesi** võrrandid
- Vedelik **barotroopne** – tihedus sõltub vaid rõhust

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Vedeliku liikumise võrrandite rakendamise valdkonnad meres

- Ookeani & atmosfääri tsirkulatsioon: Navier-Stokesi võrrandid 3-mõõtmelisel juhul (rannikuprotsesside kursuses ei vaatle)
- Hoovused rannikumeres: **vertikaalkiirus** sageli **ebaoluline või lihtsalt arvatav**, seetõttu kasutatakse **madala mere lähendust**
- Hoovuste ja jõe voolu **hüdraulika** (suurelt jaolt baseerub **Bernoulli võrrandi** rakendustel)
- **Lainetus** (eriti pinnalained - mittestatsionaarne pöörisevaba voolamine - Bernoulli võrrandi rakendus)
- +... paljud-paljud muud valdkonnad

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Laplace'i võrrand: muutujate eraldamine $\Delta\varphi=0$

Lahendit otsitakse kujul $\varphi = f(z)G(x, t)$ (muutujate eraldamise meetod)

Vertikaalne struktuur $\varphi = f(z)G(x, t)$
Horisontaalne struktuur

$\Delta\varphi = \frac{\partial^2\varphi}{\partial x^2} + \frac{\partial^2\varphi}{\partial y^2} + \frac{\partial^2\varphi}{\partial z^2} \equiv \varphi_{xx} + \varphi_{yy} + \varphi_{zz} = 0$ 1D lained!

$\varphi_{xx} = f(z)G_{xx}(x, t)$ $\varphi_{yy} = f(z)G_{yy}(x, t) = 0$ $\varphi_{zz} = f''(z)G(x, t)$

$\Delta\varphi = f(z)G_{xx}(x, t) + f''(z)G(x, t) = 0$

$f(z)G_{xx}(x, t) + f''(z)G(x, t) = 0$

$\frac{G_{xx}(x, t)}{G(x, t)} = -\frac{f''(z)}{f(z)}$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Laplace'i võrrand: muutujate eraldamine II $\Delta\varphi=0$

$\varphi = f(z)G(x, y, t)$

Vertikaalne struktuur $\varphi = f(z)G(x, y, t)$
Horisontaalne struktuur

$p(x, t) = \frac{G_{xx}(x, t)}{G(x, t)} = -\frac{f''(z)}{f(z)} = q(z)$

$q(z) = p(x, t) = \frac{G_{xx}(x, t)}{G(x, t)} = -\frac{f''(z)}{f(z)}$

$q'(z) = \frac{d}{dz} p(x, t) = 0 \Rightarrow q(z) = \text{const} = p(x, t) = C_0$

$\frac{G_{xx}(x, t)}{G(x, t)} = C_0 \Rightarrow G_{xx}(x, t) = C_0 G(x, t)$

$f'' + \omega^2 f = 0 \Rightarrow f = C_1 \sin \omega x + C_2 \cos \omega x$ Ostsiileeruv lahend, lained

$f'' - \omega^2 f = 0 \Rightarrow f = C_1 e^{\omega x} + C_2 e^{-\omega x}$ EkspONENT, mitte-laineline

Pole üldse oluline, et lainete kiiruse potentsiaal x,y sõltuvus oleks sinusekujuline!

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Klassikalises pinnalainete teoorias vaadeldakse liikumisi / keskkonda, mis on:

- ☞ Pidev keskkond, kus kehtivad Newtoni seadus ja massi jäävuse seadus
- ☞ Cauchy võrrandid lihtsustatakse (Newtoni vedelik, olekuvõrrandid) → Navier-Stokesi võrrandid
- ☞ Kokkusurumatu (heli ei levi)
- ☞ Konstantse tihedusega (pidevuse võrrand lihtsam)
- ☞ Hõõrdevaba (→ Euleri võrrandid)
- ☞ Barotroopne – tihedus sõltub vaid rõhust → Bernoulli võrrand
- ☞ Pöörisevaba (eksisteerib kiiruse potentsiaal, Bernoulli funktsioon sõltub ainult ajast, pidevuse võrrand taandub Laplace'i võrrandiks)
- ☞ Mittestatsionaarne liikumine

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Rajatingimused Bernoulli funktsioon pinnal

$\frac{\partial\varphi}{\partial t} + \frac{p - p_0}{\rho} + gz = 0$ $g\eta + \frac{\partial\varphi}{\partial t} \Big|_{z=\eta} = 0$

Atmosfääri rõhk p_0

Vaba veepind $\eta(x, y, t)$

Laplace'i võrrand $\Delta\varphi=0$ & Bernoulli võrrand

$\frac{\partial\eta(x, y, t)}{\partial t} \Big|_{z=0} \equiv w \Big|_{z=\eta} \equiv \frac{\partial\varphi}{\partial z} \Big|_{z=\eta}$ (osakesed ei sukeldu)

$w = \frac{\partial\varphi}{\partial z} \Big|_{z=-H} = 0$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Lainete matemaatika I: Laplace'i võrrand ja muutujate eraldamine $\Delta\varphi=0$

Lahendit otsitakse kujul $\varphi = f(z)\sin(kx + ly - \omega t)$ (muutujate eraldamise meetod)

$f''(z)\sin(kx + ly - \omega t) - (k^2 + l^2)f(z)\sin(kx + ly - \omega t) = 0$

$f(z) = C_1 \exp(z\sqrt{k^2 + l^2}) + C_2 \exp(-z\sqrt{k^2 + l^2})$ $\sqrt{k^2 + l^2} = \kappa$

$f(z) = C_1 e^{\kappa z} + C_2 e^{-\kappa z}$ NB! Pole üldse oluline, et x,y sõltuvus oleks sinusekujuline → ülesanne

➤ Lainete vertikaalne struktuur ~eksponent sügavusest

➤ Konstandid C1, C2: rajatingimustest

$w = \frac{\partial\varphi}{\partial z} \Big|_{z=-\infty} = 0$

$\frac{\partial\varphi}{\partial z} \Big|_{z=0} + \frac{1}{g} \frac{\partial^2\varphi(x, y, 0, t)}{\partial t^2} \Big|_{z=0} = 0$ $w = \frac{\partial\varphi}{\partial z} \Big|_{z=-H} = 0$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Lainete matemaatika III: $\varphi = f(z)\sin(kx + ly + \omega t)$ kas lahend on olemas? $f(z) = C_1 e^{\kappa z} + C_2 e^{-\kappa z}$

$C_1(\omega^2 - g\kappa) + C_2(\omega^2 + g\kappa) = 0$

$C_1 e^{-\kappa H} - C_2 e^{\kappa H} = 0$ või $C_2 = 0$ (väga sügav - põhjatu - meri)

(realistlik meri) $\omega = \sqrt{g\kappa}$

2. järku homogeenne võrrandisüsteem: lahend vaid siis, kui determinant=0 **dispersiooniseos**

$\omega^2 = g\kappa \frac{e^{\kappa H} - e^{-\kappa H}}{e^{\kappa H} + e^{-\kappa H}} = g\kappa \tanh(\kappa H)$ $\omega = \sqrt{g\kappa \tanh(\kappa H)}$

Laine **amplituud**: kirjeldub suvaliste konstantide C_1 C_2 kaudu

Ei ole seotud laine ülejäänud parameetritega (lineaarses lähenduses!)

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Lainete perioodid/sagedused pole juhuslikud!

$\eta = a \sin(kx + ly + \omega t)$

Enamasti on lainete periood/sagedus ja pikkus (ka levikusuund) omavahel seotud!

Lineaarses lähenduses amplituud pole seotud laine muude omadustega!

DEFINITSIOON
DISPERSIOONISEOS on seos lainete leviku suuna ja pikkuse ning lainete perioodi või sageduse vahel

$\omega = \omega(k, l)$

iselaained

Rosby lained

mittelineaarne Schrödingeri võrrand

$\omega^2 = N_0^2 \frac{k_1^2 + k_2^2}{k_1^2 + k_2^2 + n^2}$

$\omega(\vec{k}) = |\vec{k}|^\alpha$

$\omega(k, l) = \frac{-k}{k^2 + l^2 + a_R^2}$

EMH0090 Rannikuprotsessid

Dispersiooniseose päritolu ehk valikute puudumine

Dispersiooniseos: rajaülesande lahenduvuse tingimus ehk KÕIK selle klassi lained rahuldavad seda

Füüsikaline mõte: laine parameetreid ei saa valida vabalt; laine periood/sagedus on määratud lainepikkusega

$\omega(\vec{k}) = \omega(k, l) = \sqrt{\left(g\kappa + \frac{\sigma}{\rho}\kappa^3\right) \tanh(\kappa H)}$

$\kappa = \sqrt{k^2 + l^2}$ (incl. pindpinnevus)

Soomere 2010 EMHC

Lainete matemaatika: tehtud lihtsustused

- Laine kuju: sinus / koosinus (selline eeldus tegelikult pole vajalik)
- Amplituud/kõrgus väike võrreldes nii lainepikkuse kui vee sügavusega
- Viskoossus ja pindpinnevus hüljatud
- Coriolise jõud hüljatud
- Merepõhi sile
- Lõpmatu meri (ei mingeid randasid)
- Lained 1-mõõtmelised (s.o. lõpmata pikad sirged laineharjad)

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Lainete parameetrid valemites

Kiiruse potentsiaal $\varphi = f(z) \cos(kx + ly + \omega t)$

Laine vertikaalne struktuur $f(z) = \frac{ag \cosh k(z+H)}{\omega \cosh kH}$

Veesakeste kiirus avaldub kiiruse potentsiaali kaudu $\frac{\partial \varphi}{\partial x} = u, \frac{\partial \varphi}{\partial y} = v, \frac{\partial \varphi}{\partial z} = w$

Veepinna kuju: Bernoulli funktsioonist $\left[\frac{\partial \varphi}{\partial t} + \frac{p - p_0}{\rho} + gz\right]_{z=\eta(x,y,t)} = 0$ $\eta(x, y, t) \approx -\frac{1}{g} \frac{\partial \varphi(x, y, 0, t)}{\partial t}$

$\eta = a \sin(kx + ly + \omega t)$

Gravitatsioonikiirendus, Amplituud, Kiiruse potentsiaal, Vertikaalkoordinaat, Vee sügavus, Laine arv, Lainevektori komponendid, Ringsagedus, Horisontaalkoordinaadid, Aeg

EMH0090 Rannikuprotsessid

Lainesõnastik

Laine kõrgus - vahemaa laine madalaima/kõrgeima punkti vahel (pinnalaine) amplituud - 1/2 lainekõrgusest

pikkus - vahemaa kahe järjestikuse laineharja vahel

periood - ajaintervall kahe järjestikuse laineharja sagedus - mingit punkti läbivate laineharjade arv ajaühikus = 1/periood

kalle (järskus, steepness) = laine kõrgus / laine pikkus

faasikiirus - laineharjade (samafaasipunktide) leviku kiirus

rühmakiirus - energia leviku kiirus

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Valemid ja tegelik elu I: periood

Veepinna kuju $\eta = a \sin(kx + ly + \omega t)$

$\sin(\alpha + 2\pi) = \sin(\alpha)$

$\eta_0 = a \sin(kx + ly + \omega t_0)$

$\eta_1 = a \sin(kx + ly + \omega t_1)$

$\sin(kx + ly + \omega t_1) = \sin(kx + ly + \omega t_0 + 2\pi)$

Laine periood - ajaintervall kahe järjestikuse laineharja vahel

$\omega t_1 = \omega t_0 + 2\pi$ $t_1 = t_0 + \frac{2\pi}{\omega}$

$T = t_1 - t_0 = \frac{2\pi}{\omega}$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Valemid ja tegelik elu II: lainepikkus

Laine pikkus - vahemaa kahe järjestikuse laineharja vahel

$$\eta_0 = a \sin(kx_0 + ly_0 + \omega t)$$

$$\eta_1 = a \sin(kx_1 + ly_1 + \omega t)$$

$$kx_1 + ly_1 = kx_0 + ly_0 + 2\pi$$

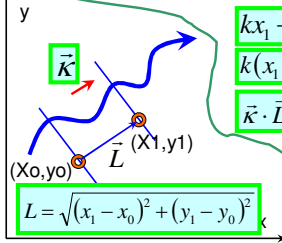
$$k(x_1 - x_0) + l(y_1 - y_0) = 2\pi$$

$$\vec{k} \cdot \vec{L} = 2\pi \quad \kappa = \sqrt{k^2 + l^2}$$

$$\vec{k} = (k, l)$$

$$\kappa L \cos(\vec{k}, \vec{L}) = 2\pi$$

$$L = \frac{2\pi}{\kappa} = \frac{2\pi}{\sqrt{k^2 + l^2}}$$



Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Lainevektor ja miks seda vaja on

DEFINITSIOON

LAINVEKTOR $\vec{k} = (k, l)$ on selline vektor, mis on suunatud laine leviku suunas ning mille pikkus on $2\pi/\text{lainepikkus}$

Lainete sageduse analoog

LAINEARV on lainevекtori pikkus $\kappa = \sqrt{k^2 + l^2}$

$$\eta = a \sin(kx + ly + \omega t)$$

Laine period $T = 2\pi/\omega$

Laine pikkus $L = 2\pi/\kappa$

Laine sagedus $f = 1/T = \omega/2\pi$

Lainearv $\kappa = 2\pi/L$

$T = \frac{2\pi}{\omega}$ 2π on vajalik seetõttu, et sin ja cos periood on 2π

$$L = \frac{2\pi}{|\vec{k}|} = \frac{2\pi}{\sqrt{k^2 + l^2}}$$

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Probleemid ühikutega

Laine period $T = 2\pi/\omega$ [sekund]

Laine sagedus $f = 1/T = \omega/2\pi$ [1/sekund]

Laine (ring)sagedus $\omega = 2\pi f$ [radiaan/sekund]

2π on vajalik ainult seetõttu, et sin ja cos periood on 2π [radiaani]

π [radiaani] = 180°

Laine pikkus $L = 2\pi/\kappa$ [meetrit]

Lainearv $\kappa = 2\pi/L$ [radiaan/meeter]

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Harjutus IV:

Laine põhilised parameetrid

Dispersiooniseos

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

(Ring)sagedus, periood, pikkus, lainearv

Laine periood on 5 sekundit. Leida sagedus ja ringsagedus

Laine period $T = 2\pi/\omega$ [sekund]

Laine sagedus $f = 1/T = \omega/2\pi$ [1/sekund]

Laine (ring)sagedus $\omega = 2\pi f$ [radiaan/sekund]

Laine pikkus on 20 meetrit. Leida lainearv

Lainearv $\kappa = 2\pi/L$ [radiaan/meeter]

Laine 1 on kaks korda pikem kui laine 2. Kumba lainearv on suurem? Kui palju?

DISPERSIOONISEOS on seos lainete leviku suuna ja pikkuse ning lainete perioodi või sageduse vahel

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Dispersiooniseos I

$$\varphi = f(z) \sin(\kappa x + \omega t)$$

$$f(z) = C_1 e^{\kappa z} + C_2 e^{-\kappa z}$$

$$\omega^2 = g\kappa \frac{\exp(\kappa H) - \exp(-\kappa H)}{\exp(\kappa H) + \exp(-\kappa H)}$$

$$\omega = \sqrt{g\kappa \tanh(\kappa H)}$$

(realistlik meri)

$$\omega = \sqrt{g\kappa}$$

(väga sügav - põhjatu - meri)

Laine pikkus sügavas ookeanis on 100 meetrit. Leida periood, sagedus ja ringsagedus

$$\frac{2\pi}{T} = \sqrt{g \frac{2\pi}{L}} \Rightarrow \frac{1}{T} = \frac{1}{2\pi} \sqrt{g \frac{2\pi}{L}} = \sqrt{\frac{2\pi g}{(2\pi)^2 L}} = \sqrt{\frac{g}{2\pi L}} \quad T = 8 \text{ sekundit}$$

$$T = \sqrt{\frac{2\pi L}{g}} = \sqrt{\frac{2\pi}{g}} \cdot \sqrt{L} \approx 0.8003 \sqrt{L} \quad \text{Sagedus } 0.125 \text{ Hz}$$

$$T \approx 0.8 \sqrt{L} \quad \text{Ringsagedus: } 2\pi/T \approx 0.785 \text{ rad/s}$$

Hea lihtne valem, kuid ainult väga sügavas vees!!!

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Dispersiooniseos II

$\varphi = f(z) \sin(\kappa x + \omega t)$
 $f(z) = C_1 e^{\kappa z} + C_2 e^{-\kappa z}$

$\omega^2 = g \kappa \frac{\exp(\kappa H) - \exp(-\kappa H)}{\exp(\kappa H) + \exp(-\kappa H)}$
 $\omega = \sqrt{g \kappa \tanh(\kappa H)}$ (realistlik meri)

$\omega = \sqrt{g \kappa}$ (väga sügav - põhjatu - meri)

Laine pikkus 10 meetri sügavuses vees on 100 meetrit. Leida laine periood, sagedus ja ringsagedus. Võrrelda tulemusi: (1) 100 meetri sügavuse veega, (2) väga sügava veega

Võrdlus: väga sügavas vees oli $T = \sqrt{\frac{2\pi}{g} L}$

Suhe: $T_{\text{põhjalagune}} = T_{\text{sügavuse}}$

$H=10\text{m} \rightarrow 0.5569$
 $H=100\text{m} \rightarrow 0.9999930$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Dispersiooniseos III

$\omega^2 = g \kappa \frac{\exp(\kappa H) - \exp(-\kappa H)}{\exp(\kappa H) + \exp(-\kappa H)}$
 $\omega = \sqrt{g \kappa}$ (realistlik meri)
 $\omega = \sqrt{g \kappa \tanh(\kappa H)}$

(väga sügav - põhjatu - meri)

Laine periood sügavas vees on 10 sekundit. Leida laine pikkus ja lainearv (1) sügavas vees, (2) 100 meetri sügavuses vees ja (3) 10 meetri sügavuses vees. Võrrelda tulemusi.

Sügavas vees:
 $\omega = \sqrt{g \kappa} \Leftrightarrow \frac{2\pi}{T} = \sqrt{g \frac{2\pi}{L}} \Leftrightarrow \frac{(2\pi)^2}{T^2} = g \frac{2\pi}{L}$

Võrdlus: valemid perioodi/pikkuse jaoks väga sügavas vees
 $T \approx 0.8\sqrt{L}$

Lainepikkus ~periood ruudus

Jälle hea lihtne valem, kuid ainult väga sügavas vees!!!

Soomere 2010 Rannikuprotsessid

Dispersiooniseos IV

$\omega^2 = g \kappa \frac{\exp(\kappa H) - \exp(-\kappa H)}{\exp(\kappa H) + \exp(-\kappa H)}$
 $\omega = \sqrt{g \kappa}$ (väga sügav - põhjatu - meri)
 $\omega = \sqrt{g \kappa \tanh(\kappa H)}$ (realistlik meri)

Laine periood sügavas vees on 10 sekundit. Leida laine pikkus ja lainearv (1) sügavas vees, (2) 100 meetri sügavuses vees ja (3) 10 meetri sügavuses vees. Võrrelda tulemusi.

Reaalses meres: transtsendentne võrrand

$\frac{2\pi}{T} = \sqrt{g \kappa \tanh \kappa H} \approx 0.628$ $\kappa H \tanh \kappa H = \frac{1}{g} \left(\frac{2\pi}{T}\right)^2 \approx 0.0402H$

$H=10 \rightarrow \kappa H \approx 0.68 \rightarrow \kappa \approx 0.068, L=92.4\text{m}$
 $H=100 \rightarrow \kappa H \approx 4.022 \rightarrow \kappa \approx 0.04022, L=156\text{m}$

Võrdlus: 100 m sügavuses lainepikkus sama, mis väga sügavas Lainearvude leidmine! – koduseks ülesandeks

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Praktilisi valemid keskmise sügavusega vees ehk ühed parameetrid teiste kaudu

Dispersiooniseosest keskmise sügavusega vees saame:

$\frac{2\pi}{T} = \sqrt{g \frac{2\pi}{L} \tanh\left(\frac{2\pi h}{L}\right)}$ $L = \frac{g T^2}{2\pi} \tanh\left(\frac{2\pi h}{L}\right)$

- Üsna keerukas võrrand lainepikkuse jaoks

$L = \frac{g T^2}{2\pi} \sqrt{\tanh\left(\frac{4\pi^2 h}{T^2 g}\right)}$ Võimaldab "otse" arvutada lainepikkust perioodi kaudu; viga alla 10% kui $H/L < 1/2$

Keerukam, kuid ometi praktiline valem:

$L = L_0 \left\{ \tanh\left[\left(2\pi \sqrt{\frac{h}{g T^2}}\right)^{3/2}\right] \right\}^{2/3}$ L_0 perioodiga T lainete pikkus sügavas vees
 Valemi viga alla 1,7% (Dean ja Dalrymple 2002, lk. 90)

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Mõõdulint

3 pikkusmõõtu: laine pikkus L , laine kõrgus h , vee sügavus H

3 parameetrite kombinatsiooni:
 laine kalle/järskus = laine kõrgus/pikkus - h/L
 suhteline kõrgus = kõrgus/vee sügavus h/H
 suhteline sügavus = sügavus/lainepikkus H/L

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Pinnalainete dispersiooniseos

Pinnalainete dispersiooniseos üldjuhul:

$\omega(\vec{k}) = \sqrt{\left(gk + \frac{\sigma}{\rho} k^3\right) \tanh(\kappa H)}$

g - gravitatsioonikiirendus = 9.81 m/s²
 H - vee sügavus
 σ - pindpinevustegur
 ρ - vee tihedus ~1000 kg/m³

$\vec{k} = (k, l)$

$\tanh(z) = \frac{\sinh(z)}{\cosh(z)} = \frac{e^z - e^{-z}}{e^z + e^{-z}}$

$\tanh(z) \approx 1, z \rightarrow \infty$
 $\tanh(z) \approx z, z \ll 1$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Harjutus V:
dispersiooniseose erinevad kujud erineva sügavusega mere jaoks $\omega = \sqrt{g\kappa \tanh(\kappa H)}$

$\omega = \sqrt{g\kappa \tanh(\kappa H)} = \sqrt{g\kappa \frac{e^{\kappa H} - e^{-\kappa H}}{e^{\kappa H} + e^{-\kappa H}}}$ $H \rightarrow 0?$ $H \ll 1$ madal meri
 $H \rightarrow \infty$ $H \gg 1$ sügav meri

$\lim_{H \rightarrow \infty} \omega = \lim_{H \rightarrow \infty} \sqrt{g\kappa \frac{e^{\kappa H} - e^{-\kappa H}}{e^{\kappa H} + e^{-\kappa H}}} = \sqrt{g\kappa \lim_{H \rightarrow \infty} \frac{e^{\kappa H} - e^{-\kappa H}}{e^{\kappa H} + e^{-\kappa H}}} = \sqrt{g\kappa} \lim_{H \rightarrow \infty} \frac{1 - e^{-2\kappa H}}{1 + e^{-2\kappa H}} = \sqrt{g\kappa}$ jagada $e^{\kappa H}$

$\lim_{H \rightarrow 0} \omega = \sqrt{g\kappa \lim_{H \rightarrow 0} \frac{1 - e^{-2\kappa H}}{1 + e^{-2\kappa H}}} = \sqrt{g\kappa}$ Dispersiooniseos sügava mere jaoks

$H \rightarrow 0?$
 $\lim_{H \rightarrow 0} \omega = \lim_{H \rightarrow 0} \sqrt{g\kappa \frac{e^{\kappa H} - e^{-\kappa H}}{e^{\kappa H} + e^{-\kappa H}}} = \sqrt{g\kappa \lim_{H \rightarrow 0} \frac{e^{\kappa H} - e^{-\kappa H}}{e^{\kappa H} + e^{-\kappa H}}}$ H - vale parameeter?

$\lim_{H \rightarrow 0} \omega = \sqrt{g\kappa \lim_{H \rightarrow 0} \frac{e^0 - e^0}{e^0 + e^0}} = \sqrt{g\kappa \lim_{H \rightarrow 0} \frac{1-1}{1+1}} = 0$

“õige” parameeter!

Soomere 2010

Harjutus V:
dispersiooniseose erinevad kujud erineva sügavusega mere jaoks II $H \rightarrow 0?$ $\omega = \sqrt{g\kappa \tanh(\kappa H)}$

$\omega = \sqrt{g\kappa \tanh(\kappa H)} = \sqrt{g\kappa \frac{e^{\kappa H} - e^{-\kappa H}}{e^{\kappa H} + e^{-\kappa H}}}$ $\lim_{H \rightarrow 0} \frac{e^{\kappa H} - e^{-\kappa H}}{e^{\kappa H} + e^{-\kappa H}} = 0$

Kuidas lihtsustada dispersiooniseost väikeste sügavuste jaoks?

Taylori rida!! $f(b + \Delta x) = f(b) + \Delta x f'(b) + \frac{1}{2}(\Delta x)^2 f''(b) + \dots$ Väike kui $dx \ll 1$

$\tanh'(b) = \frac{d}{db} \left(\frac{e^b - e^{-b}}{e^b + e^{-b}} \right) = \frac{(e^b - e^{-b})(e^b + e^{-b}) - (e^b - e^{-b})(e^b + e^{-b})}{(e^b + e^{-b})^2}$

$\tanh'(b) \Big|_{b=0} = \frac{(e^0 + e^0)(e^0 + e^0) - (e^0 - e^0)(e^0 - e^0)}{(e^0 + e^0)^2} = \frac{(1+1)(1+1) - (1-1)(1-1)}{(1+1)^2} = 1$

$\tanh(\kappa H) = \tanh(\kappa H) = 0 + \kappa H \tanh'(\kappa H = 0) + \dots$ väikesed liidetavad

$\tanh(\kappa H) \approx \kappa H$ $\omega \Big|_{H \ll 1} = \sqrt{g\kappa \tanh(\kappa H)} \Big|_{H \ll 1} = \sqrt{g\kappa \kappa H} = \kappa \sqrt{gH}$

Dispersiooniseos madalas vees

Soomere 2010

Dispersiooniseos erinevates sügavustes

$kH = 2\pi \frac{H}{L} \ll \sim \frac{1}{3}$
 $H < \sim \frac{L}{6\pi} \approx L/20$
 $\omega(\vec{k}) = k\sqrt{gH}$

Sügav vesi
Lühikesed lained

Realistlik sügavus

$kH = 2\pi \frac{H}{L} \gg \sim 3$
 $H > \sim \frac{3L}{2\pi} \approx L/2$
 $\omega(\vec{k}) = \sqrt{gk + \sigma k^3 \rho^{-1}}$

Madal vesi - Pikad lained
Tõusu-mõonalained
Tsunamid, seišid
üleujutused

$\omega(\vec{k}) = \sqrt{gk \tanh(\kappa H)}$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Kiirused

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Mis liigub laines?

(keskkond (materjal) ise oluliselt ei liigu)

Põhiliselt liigub energia; seega

laine = nähtus, mille puhul energia levib keskkonnas ilma, et keskkond oluliselt liiguks või ümber kujuneks.

Tegelikult liiguvad:

- I. Energia – põhiliselt
- II. Keskkonna osakesed – veidi
- III. Laineharjad (faas)

Lained võivad olla:

- I. Progressiivsed lained – energia liigub mingis suunas
- II. Seisulained (energia paikneb mingis piirkonnas)

ShowProgressiveWave.m
ShowStandingWave.m

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Kiirus I: liiguvad laineharjad

DEFINITSIOON $T = t_1 - t_0 = \frac{2\pi}{\omega}$

FAASIKIIRUS on laineharjade leviku kiirus $L = \frac{2\pi}{|\vec{k}|} = \frac{2\pi}{\sqrt{k^2 + l^2}}$

$c_f = \frac{\text{tee pikkus}}{\text{kulunud aeg}} = \frac{L}{T}$

$\eta = a \sin(kx + ly - \omega t)$

Ülesanne: leida faasikiirused madala ja sügava vee jaoks $c_f = \frac{L}{T} = \frac{2\pi/\kappa}{2\pi/\omega} = \frac{\omega}{\kappa} = \frac{\omega}{\sqrt{k^2 + l^2}}$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Lainete klassifikatsioon dispersiooniseose tüübi järgi

$$c_f = \frac{\omega}{\kappa}$$

DEFINITSIOON

Laineid (lainesüsteemi, laine klassi jne) nimetatakse **DISPERGEERUVATEKS**, kui lainete faasikiirus sõltub lainepikkusest või laine leviku suunast

A. Mittedispergeeruvad lained: $\omega = \kappa$
 pinnalained väga madalas vees, väga pikad lained meres, kiirlaevalained, hellilained, elektromagnetilised lained

B. Normaalne: pikemad lained levivad kiiremini kui lühemad - pinnalained üldjuhul, Rossby lained, siselained

C. Anomaalne: pikemad lained levivad aeglasemalt kui lühemad - kapillaarlained vee pinnal

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Pinnalained võivad olla väga erinevad

A. Väga lühikesed lained: $L \ll 1$ [m]; $k \gg 1$; $kH \gg 1$;
 $\tanh(kH) \sim 1$; $\omega(\vec{k}) = \sqrt{gk + \sigma k^3 \rho^{-1}}$ $c_f \sim 1/\sqrt{L}$

Kapillaarlained vee pinnal + anomaalne dispersioon: pikemad lained levivad aeglasemalt kui lühemad -- $L < 1.7$ cm

B. "Keskmise" pikkusega lained "keskmise" sügavusega vees: normaalne dispersioon - pikemad lained levivad kiiremini kui lühemad; pindpinevus ebaoluline
 $\omega(\vec{k}) = \sqrt{gk}$ või $\omega(\vec{k}) = \sqrt{gk \tanh(kH)}$ $c_f \sim \sqrt{L}$

C. Väga pikad lained väga madalas vees: kõik lained levivad sama kiirusega - $\tanh(kH) \sim kH$
 $\omega(\vec{k}) = k\sqrt{gH}$ $c_f = \sqrt{gH} = \text{const}$

Soomere EMH0090 Rannikuprotsessid

Harjutus 6: Praktilisi valemeid SÜGAVAS VEES

$kH > 3$
 $H > L/2$

$$\omega(\vec{k}) = \sqrt{g\kappa}$$

$$T = \frac{2\pi}{\omega}$$

$$L = \frac{2\pi}{\kappa}$$

Tegelikud seosed $c_f = \sqrt{g/\kappa}$

$$\omega = \sqrt{g\kappa} \Rightarrow \frac{2\pi}{T} = \sqrt{g \frac{2\pi}{L}} \Rightarrow L = \frac{gT^2}{2\pi} \approx \left(\frac{T}{0.8}\right)^2$$

kuna $\sqrt{g/(2\pi)} \approx 1.2495 \approx 1/0.8003$ $T \approx 0.8\sqrt{L}$

$$c_f = \sqrt{\frac{g}{\kappa}} = \sqrt{\frac{g}{2\pi}} L \approx \frac{\sqrt{L}}{0.8}$$

$$L \approx 1.56T^2$$

$$c_f \approx \sqrt{1.56}L = 1.56T$$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Veosakeste liikumine laine sees

$$\varphi = f(z) \sin(kx + \omega t)$$

$$f(z) = \frac{ag \cosh k(z+H)}{\omega \cosh kH}$$

Normaalne vesi

Horizontaal-suund $u = \frac{\partial \varphi}{\partial x} = \frac{agk \cosh k(z+H)}{\omega \cosh kH} \cos(kx + \omega t)$

Vertikaal-suund $w = \frac{\partial \varphi}{\partial z} = \frac{agk \sinh k(z+H)}{\omega \cosh kH} \sin(kx + \omega t)$

Sügav vesi $f(z) = \frac{ag}{\omega} e^{kz}$ $\cosh x = \frac{1}{2}(e^x + e^{-x})$

$$u = \frac{agk}{\omega} e^{kz} \cos(kx + \omega t)$$

$$w = \frac{agk}{\omega} e^{kz} \sin(kx + \omega t)$$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Kiiruse modul sügavas vees ($H = \infty$)

$$V(z) = \sqrt{u^2 + w^2} = \frac{agk}{\omega} e^{kz}$$

- Sõltub ainult laine parameetritest ja veosakese asukoha sügavusest
- Kahaneb eksponentsiaalselt sügavuse suurenedes
- Kindla sügavuse jaoks konstantne nii ajas kui ruumis
- Maksimaalne väärtus vee pinnal

$$V_{\max} = \frac{agk}{\omega} = \frac{ag}{c_f}$$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Veosakeste liikumine laine sees sügavas meres

$$u = \frac{agk}{\omega} e^{kz} \cos(kx + \omega t)$$

$$w = \frac{agk}{\omega} e^{kz} \sin(kx + \omega t)$$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Kiiruse moodul reaalses meres

$$V_{\max}(z) = \sqrt{u^2 + w^2} = \frac{agk}{\omega \cosh kH} \times \sqrt{\cos^2(kx - \omega t) + \sinh^2 k(z + H)}$$

Pinnal ($z=0$) $V(0) = \frac{agk}{\omega \cosh kH} \sqrt{\cos^2(kx - \omega t) + \sinh^2 kH}$

Kiiruse moodul pulseerub nii pinnal kui põhjas!!

Põhjas ($z=-H$) $V(z=-H) = \frac{agk}{\omega \cosh kH} |\cos(kx - \omega t)|$

Soomere 2010 EMH0090 Rannikuprotsessid

Veosakeste liikumine laine sees realistlikus meres

Lõpliku sügavusega meri

Veetase

Veosügavus $L/2$

Trajektoorid: ellipsid; suuremad kui sügavas vees!

Kiiruse moodul pulseerub nii pinnal kui põhjas

Maksimaalne horisontaalkiirus pinnal sama, kui samade parameetritega laines lõpmata sügavas vees; maksimaalne vertikaalkiirus $\tanh(kH)$ võrra väiksem

Vertikaalsuunaline kiirus kahaneb sügavuse suurenedes kiiremini kui horisontaalsuunaline

§ Põhjas ainult horisontaalsuunaline kiirus

Mis toimub laine sees?

$\varphi = f(z) \sin(kx + \omega t)$ $0 \leq z \leq 1$ $kH = 1$

Üldjuhul $f(z) = \frac{ag}{\omega} \frac{\cosh k(z+H)}{\cosh kH}$

Sügav vesi $f(z) = \frac{ag}{\omega} e^{kz}$

$\omega(\bar{k}) = \sqrt{gk \tanh(kh)}$ $\tanh(1) = 0.7616$

$T = \frac{2\pi}{\omega} \approx 2.3s$ $\omega(\bar{k}) \approx 2.73 \text{ rad/s}$

$k = \frac{2\pi}{L} \Rightarrow L \approx 6.2m$

$H = 1m$

Laine poolt tekitatud maksimaalne põhjalähedane kiirus

Lõpliku sügavusega meri

$$V(z) = \sqrt{u^2 + w^2} = \frac{agk}{\omega \cosh kH} \times \sqrt{\cos^2(kx - \omega t) + \sinh^2 k(z + H)}$$

$\sinh x = \frac{1}{2}(e^x - e^{-x})$ $V_{\max}(z = -H) = \frac{agk}{\omega \cosh kH}$

Veosakeste kiirus laines (ka lõpmata sügavas meres) sügavusel -H: sõltub nii mere sügavusest, lainekõrgusest kui perioodist

$$V = \frac{agk}{\omega e^{kH}} \frac{1}{2}(e^{-kH} + e^{kH})$$

$$V_{\max}(-H) = \frac{a\omega}{\sinh kH}$$

Laine poolt tekitatud keskmine põhjalähedane kiirus

Lõpliku sügavusega meri

Horisontaalsuunalise liikumise amplituud pinnal = ellipsi pooltelg

$$B_x = a \frac{\cosh k(z+H)}{\sinh kH}$$

Horisontaalsuunalise liikumise amplituud põhjas:

$$B_H = a \frac{\cosh 0}{\sinh kH} = \frac{a}{\sinh kH}$$

Ühe laineperioodi $T = 2\pi/\omega$ jooksul läbitakse vahemaa $l = 4Bh$; seega keskmine kiirus

$$V_{\text{mean}} = \frac{l}{T} = \frac{4a\omega}{2\pi \sinh kH}$$

$$V_{\text{max}}(-H) = \frac{a\omega}{\sinh kH}$$

$$V_{\text{mean}} = \frac{2V_{\text{max}}}{\pi}$$

Kui suur on põhjalähedane kiirus?

Lainekõrgus 1 m

Looduslike lainete tavaline periood 3s

Kiirlaevalainete tavaline periood >9s

Maximum bottom velocity, m/s

Wave period, s

So

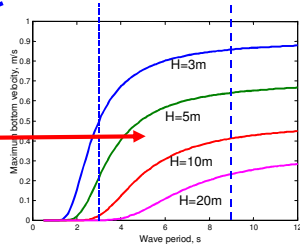
Asjad on keerulisemad, kui näib

$$V_{\max}(-H) = \frac{a\omega}{\sinh kH} = \frac{2\pi a}{T \sinh kH} = \frac{2\pi a}{T \sinh(2\pi H/L)}$$

Võib jääda vale mulje, et fikseeritud sügavuse H korral Vmax KAHANEB, kui lainete periood suureneb

(Mis pole tõsi! -vt. lk. 133)

Põhjus: lainepikkus L ning $\sinh(2\pi H/L)$ muutub koos perioodi muutumisega



Küll aga sõltub põhjalähedane kiirus lineaarselt laine kõrgusest

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Kodused ülesanded:

(Eeldada, et tegemist on siinulainetega ja perfektsest sileda merepõhjaga)

- Laine kõrgus on 1 m ja periood 5 s. Leida keskmine põhjalähedane kiirus 10 m sügavuses meres.
- Hoovusemõõtja registreeris 5 m sügavusel merepõhjas vee maksimaalseks kiiruseks 10 cm/s. Lainete periood oli 4 sekundit. Leida laine kõrgus
- Sügavas vees on laine periood 5 sekundit. Millisel sügavusel on veesakeste kiirus 50% pinnal paiknevate veesakeste kiirusest?
- Sügavas meres levivad kõrvuti kaks lainet, mõlemad 1 meetri kõrgused, kuid laine 1 on kaks korda järssem kui laine 2. Kumba laine harjad liiguvad kiiremini?

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Energia ja selle liikumine

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Lainete energia: energiatihedus

A. Kineetiline energia

B. Potentsiaalne energia

$$E_k(x, z, t) = \frac{1}{2} \rho V^2 = \frac{1}{2} \rho (u^2 + w^2)$$

$$E_k = \frac{a^2 \rho g k}{\sinh 2kH} [\cos^2(kx + \omega t) + \sinh^2 k(z + H)]$$

Liikumise energia mingis veemassi punktis

- varieerub nii ajas kui ruumis;
- maksimaalsed väärtused veepinna lähistel

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Kineetiline energia veesambas

Integreerime üle kõikide sügavuste ning mere punkti x jaoks: $\eta \approx 0$ $E_{kin}^{xt} = \int_{-H}^{\eta} E_{kin}^{xzt} dz$

$$\hat{E}_k(x, t) = \frac{a^2 \rho g k}{2} \left[\frac{H \cos 2(kx - \omega t)}{\sinh 2kH} + \frac{1}{2k} \right]$$

Liikumise energia varieerub mere erinevates punktides; seetõttu kasutatakse energia keskmist väärtust laineperioodi kohta

$$\tilde{E}_k(t) = \frac{1}{2\pi} \int_0^{2\pi} \hat{E}_k(x, t) dt$$

$$\tilde{E}_k(t) = \frac{a^2 \rho g}{4}$$

- ei sõltu enam ruumikoordinaadist; sõltub AINULT lainete amplituudist

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid

Potentsiaalne ja koguenergia

$$E_p(x, t) = \int_0^{\eta} \rho g z dz = \frac{1}{2} \rho g a^2 \cos^2(kx + \omega t)$$

$$E_p(x) = \frac{1}{2T} \int_0^T \rho g a^2 \cos^2(kx + \omega t) dt = \frac{1}{4} \rho g a^2$$

Koguenergia tihedus amplituudi ja lainekõrguse kaudu

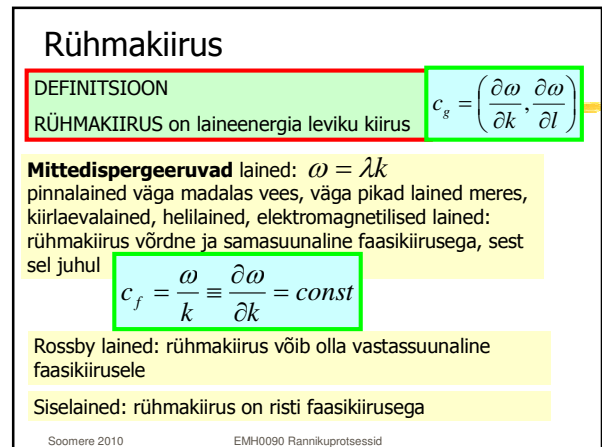
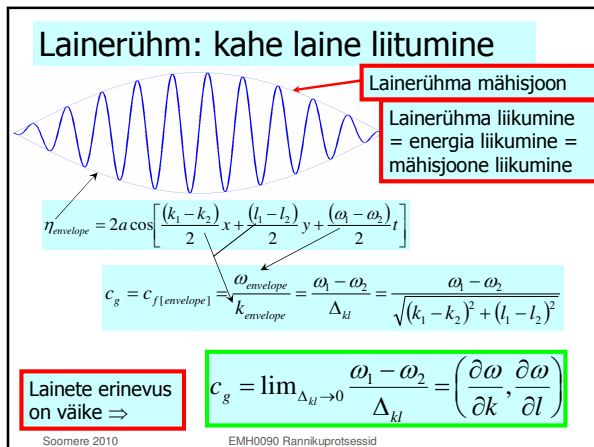
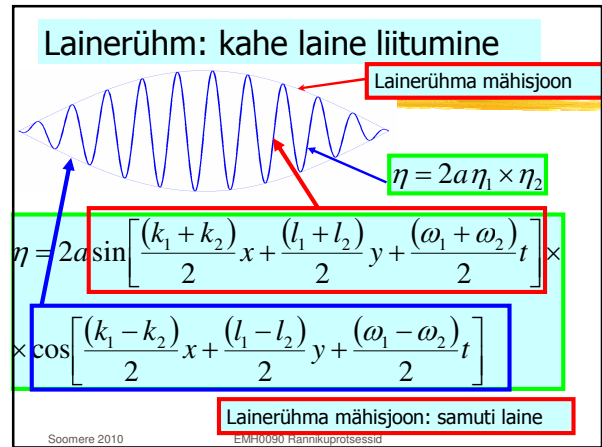
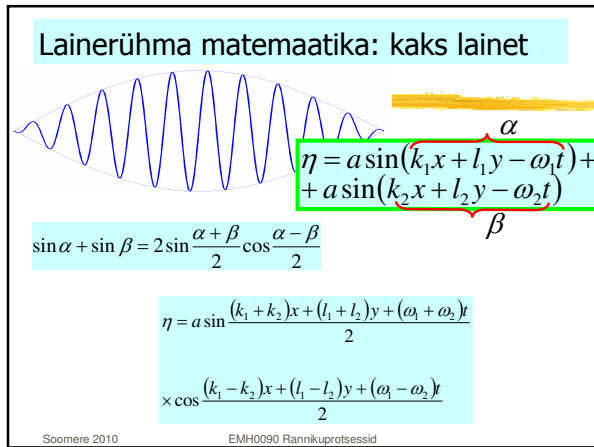
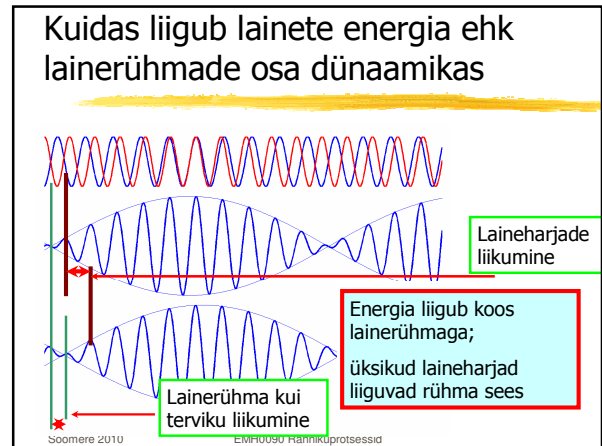
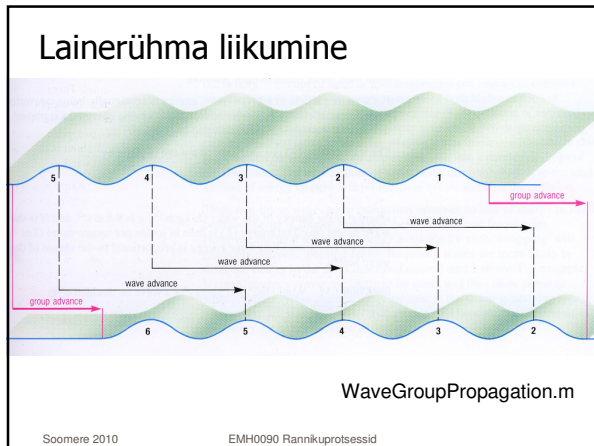
$$E = \frac{a^2 \rho g}{2} \left[\frac{m \cdot kg \cdot m^2}{m^3 s^2} = \frac{N \cdot m^2}{m^3} = \frac{J}{m^2} \right]$$

$$E = \frac{1}{8} h^2 \rho g$$

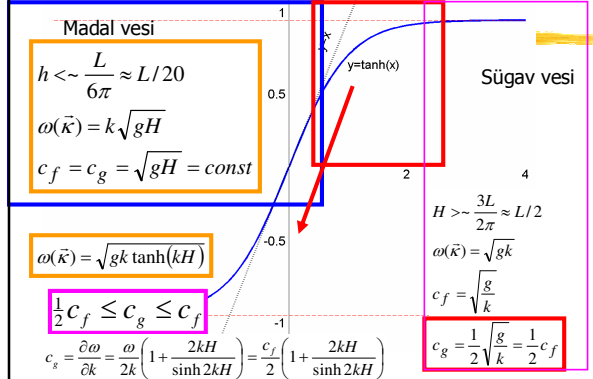
Sõltub ainult lainekõrgusest; ei sõltu mere sügavusest ega laine muudest omadustest

Soomere 2010

EMH0090 Rannikuprotsessid



Rümmakiiruse ja faasikiiruse suhe



Laineenergia levi: lainete energia voo

DEFINITSIOON

Lainete ENERGIA VOOG on laineenergia ja selle leviku kiiruse korrutis

$$P = Ec_g \left[\frac{W}{m} \right]$$

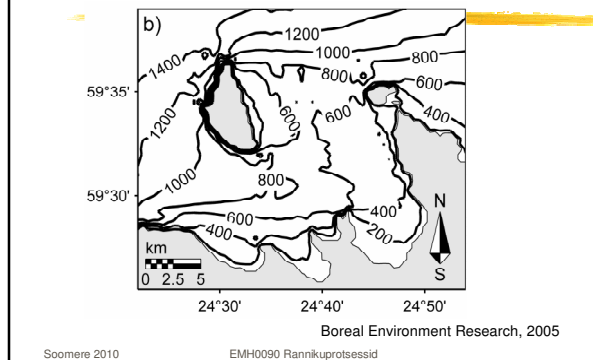
(sageli hüütakse ka võimsuseks/võimsustiheduseks)

Lainete energia voo (võimsus) iseloomustab, kui intensiivselt lained energiat transportivad

Pikemad lained transportivad energiat intensiivsemalt kui lühemad, kuna nende rümmakiirus on suurem

$$c_g = \frac{1}{2} \sqrt{\frac{g}{k}} = \sqrt{\frac{g}{8\pi}} \sqrt{L}$$

Tuulelainete energia voo Tallinna lähel



Vahe ilmneb erineva päritoluga lainete võrdlemisel

- I Aegna, western
- II Aegna jetty
- III Pringi jetty
- IV Viimsi museum
- V Naissaar

Kiiralaevainete energia ja võimsuse võrdlus tuulelainete parameetritega Tallinna lähel 2002.a.

