



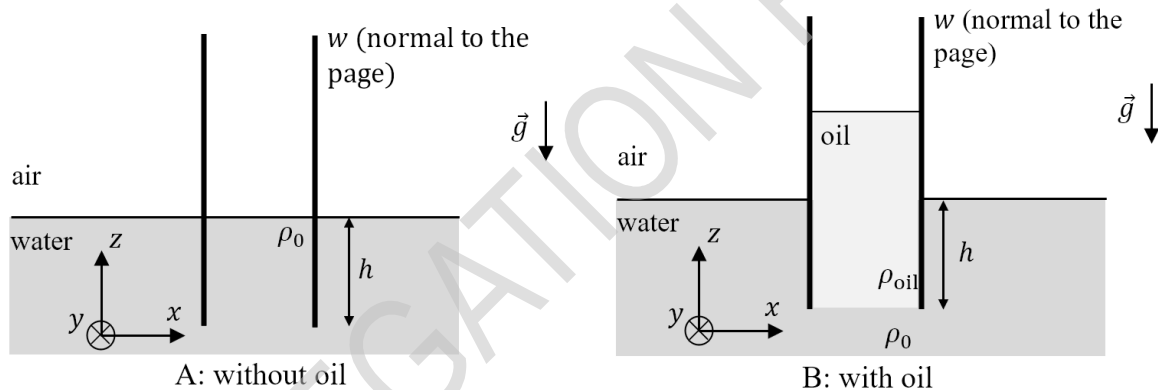
## Планетарна физика (10 поена)

Овај проблем се састоји од два независна проблема повезана са унутрашњошћу планете Земље. Ефекти закривљености површине планете се могу занемарити. Можда ћете морати да користите формулу

$$(1+x)^{\varepsilon} \approx 1 + \varepsilon x, \text{ when } |x| \ll 1. \quad (1)$$

### Део А. Океански гребен (5.0 поена)

Размотримо велику посуду са водом која се налази у униформном гравитационом пољу са убрзањем Земљине теже  $g$ . Две вертикалне правоугаоне паралелне плоче уграђене су у посуду тако да су вертикалне ивице плоча у чврстом контакту са вертикалним зидовима посуде и нема зазора. Дужина  $h$  сваке плоче је уроњена у воду (Слика 1). Ширина плоча дуж  $y$ -осе је  $w$ , густина воде је  $\rho_0$ .



Слика 1. Паралелне плоче у води.

Уље густине  $\rho_{oil}$  ( $\rho_{oil} < \rho_0$ ) сипа се у простор између плоча све док доњи ниво уља не достигне доње ивице плоча. Претпоставимо да су плоче и ивице посуде довољно високе да их уље не би прелило. Површински напон и мешање течности могу се занемарити.

**A.1** Одредити  $x$ -компоненту укупне силе  $F_x$  која делује на десну плочу (интезитет и правац). 0.8pt

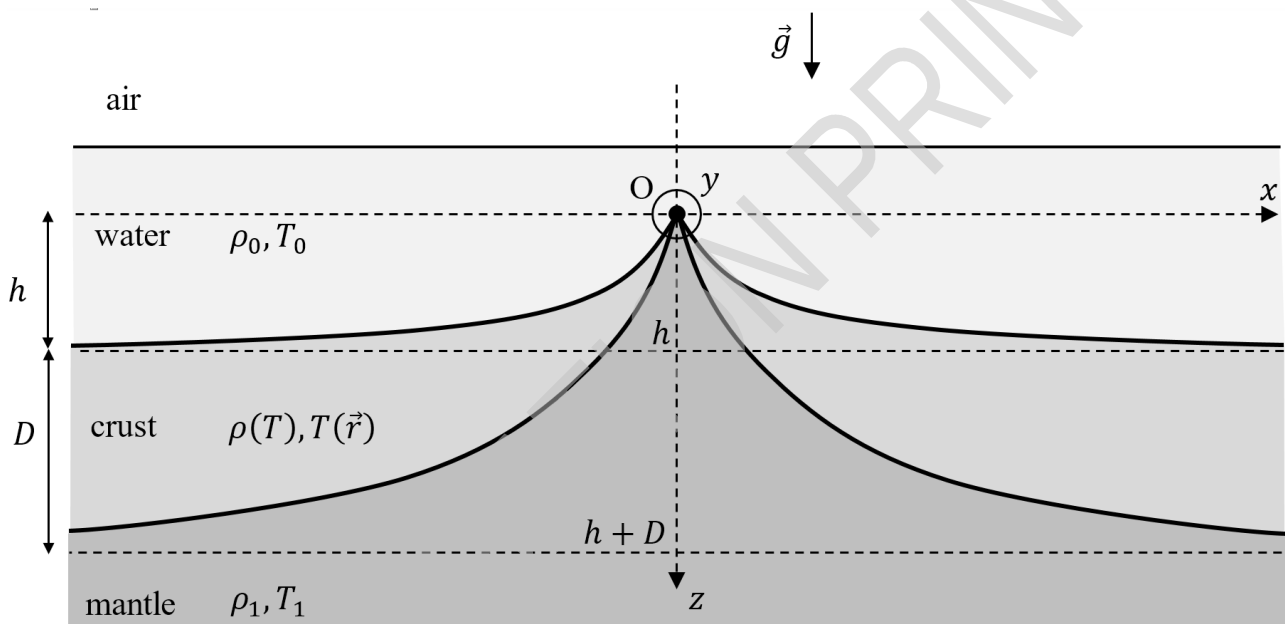
Слика 2 приказује попречни пресек гребена океана. Састоји се од слојева омотача језгра - mantle, коре - crust и океанске воде - water. Омотач је састављен од стена за које претпостављамо да могу да теку, тј. крећу се у геолошким временским размерама и због тога ће се овај проблем третирати као флуид. Дебљина коре је много мања од карактеристичних дужина у правцу  $x$ -осе, па се кора понаша као плоча која се може савијати. Да би се постигла велика тачност, такав гребен се може моделовати као дводимензионални систем, без икаквих варијација променљивих дуж  $y$ -осе, која је нормална на раван Слика 2. Претпоставимо да је дужина гребена  $L$  дуж  $y$ -осе много већа од било које друге дужине уведене у овом проблему.

У средишту гребена претпоставља се да је дебљина коре нула. Како се хоризонтално растојање  $x$  од центра повећава, кора постаје све дебља и приближава се константној дебљини  $D$  како  $x \rightarrow \infty$ . Сходно томе, дно океана се спушта вертикално, за висину  $h$  испод врха гребена  $O$ , који дефинишемо као центар нашег координатног система (види Сliku 2). Може се претпоставити да су густина  $\rho_0$



и температура  $T_0$  воде константни у простору и времену. Исто се може претпоставити за густину омотача језгра  $\rho_1$  и његову температуру  $T_1$ . Температура коре  $T$  такође је стална у времену, али може зависити од положаја.

Познато је да се са великом тачношћу материјал коре линеарно шири са температуром  $T$ . С обзиром да се претпоставља да су температуре воде и омотача језгра константне, погодно је користити скалирану верзију коефицијента топлотног ширења. Тако је  $l(T) = l_1 [1 - k_l(T_1 - T) / (T_1 - T_0)]$ , где је  $l$  дужина дела материјала коре,  $l_1$  његова дужина на температури  $T_1$  и  $k_l$  је скалирани коефицијент термичког ширења, за који се може претпоставити да је константан.



Слика 2. Океански гребен. Запazити да је  $z$ -оса усмерена надoле.

- A.2** Под претпоставком да је кора изотропна, утврдите како њена густина  $\rho$  зависи од температуре  $T$ . Под претпоставком да је  $|k_l| \ll 1$ , запишите свој одговор у приближном облику 0.6pt

$$\rho(T) \approx \rho_1 \left[ 1 + k \frac{T_1 - T}{T_1 - T_0} \right], \quad (2)$$

где се занемарују чланови реда  $k_l^2$  и већег. Затим, идентификујте константу  $k$ .

Познато је да је  $k > 0$ . Такође, може се претпоставити да је топлотна проводљивост коре  $\kappa$  константна.

- A.3** Претпостављајући да се омотач језгра и вода понашају као нестишљиви флуид у хидростатској равнотежи, изразите дебљину коре на великим даљинама  $D$  преко величина  $h$ ,  $\rho_0$ ,  $\rho_1$ , и  $k$ . Свако кретање материјала може се занемарити. 1.1pt



- A.4** Нађите, до највећег члана по  $k$ , укупну хоризонталну силу  $F$  која делује на десну половину ( $x > 0$ ) коре преко величина  $\rho_0, \rho_1, h, L, k$  и  $g$ . 1.6pt

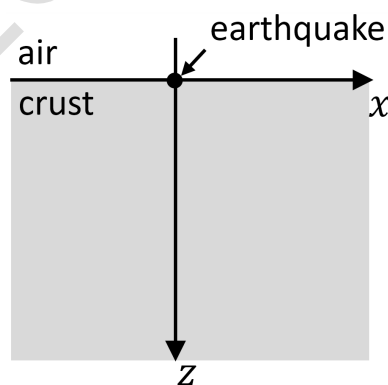
Претпоставимо да је кора топлотно изолована од остатка Земље. Као резултат проводљивости топлоте, температуре горње и доње површине коре ће се приближавати једна другој док кора не достигне топлотну равнотежу. Специфична топлота коре је  $c$  и може се претпоставити да је константна.

- A.5** Коришћењем димензионалне анализе или анализе реда величине, процените карактеристично време  $\tau$  у коме ће се разлика између температуре горње и доње површине површине коре далеко од осе гребена приближити нули. Можете претпоставити да  $\tau$  не зависи од две почетне површинске температуре коре. 0.9pt

### Део В. Сеизмички таласи у слојевитом медијуму (5.0 пена)

Претпоставимо да се на површини неке планете догоди кратак земљотрес. Може се претпоставити да сеизмички таласи потичу из линијског извора смештеног у  $z = x = 0$ , где је  $x$  хоризонтална координата а  $z$  дубина испод површине (Слика 3). Може се претпоставити да је извор сеизмичког таласа много дужи од било које друге дужине која се разматра у овом питању.

Као резултат земљотреса, равномерни флуks такозваних лонгитудиналних Р таласа емитије се дуж свих праваца у  $x$ - $z$  равни који имају позитивну компоненту дуж  $z$ -осе. Будући да је теорија таласа у чврстом телу углавном сложена, у овом проблему занемарујемо све остале таласе које емитије земљотрес. Кора планете је слојевита, тако да брзина Р-таласа  $v$  зависи од дубине  $z$  релацијом  $v = v_0(1 + z/z_0)$ , где је  $v_0$  брзина на површини и  $z_0$  позната позитивна константа.



Слика 3. Координатни систем коришћен у делу В.

- B.1** Узмимо у обзир један зрак који емитије земљотрес са почетним углом  $0 < \theta_0 < \pi/2$  у односу на  $z$ -осу и путује у  $x$ - $z$  равни. Која је хоризонтална координата  $x_1(\theta_0) \neq 0$  на којој се овај зрак може детектовати на површини планете? Познато је да је путања зрака лук кружнице. Одговор напишите у форми  $x_1(\theta_0) = A \cot(b\theta_0)$ , где су  $A$  и  $b$  константе које траба наћи. 1.5pt

Ако нисте успели да пронађете  $A$  и  $b$ , у следећим питањима можете користити резултат  $x_1(\theta_0) =$



$A \cot(b\theta_0)$ , као што је дато. Претпоставимо да је  $E$  укупна енергија по јединици дужине извора ослобођена у виду P таласа у кору током земљотреса. Претпоставимо да се таласи потпуно апсорбују када дођу на површину планете са доње стране.

- B.2** Пронађите како густина енергије по јединици површине  $\varepsilon(x)$  коју апсорбује површина зависи од удаљености  $x$  дуж површине. Скицирајте график  $\varepsilon(x)$ . 1.5pt

Од сада, претпоставимо да се таласи у потпуности рефлектују када дођу до површине. Замислите да је уређај постављен у тачки  $z = x = 0$  тако да има исту геометрију као и претходно посматрани извор земљотреса. Уређај је у стању да емитује P таласе у произвољној угаоној расподели. Направимо да уређај емитује сигнал уског опсега углова емисије. Конкретно, почетни угао који сигнал гради са вертикалом припада интервалу  $[\theta_0 - \frac{1}{2}\delta\theta_0, \theta_0 + \frac{1}{2}\delta\theta_0]$ , где је  $0 < \theta_0 < \pi/2$ ,  $\delta\theta_0 \ll 1$  и  $\delta\theta_0 \ll \theta_0$ .

- B.3** На којој је удаљености  $x_{\max}$  дуж површине од извора најудаљенија тачка у коју сигнал не досеже? Одговор напишите у зависности од  $\theta_0$ ,  $\delta\theta_0$  и осталим горе наведеним константама. 2.0pt