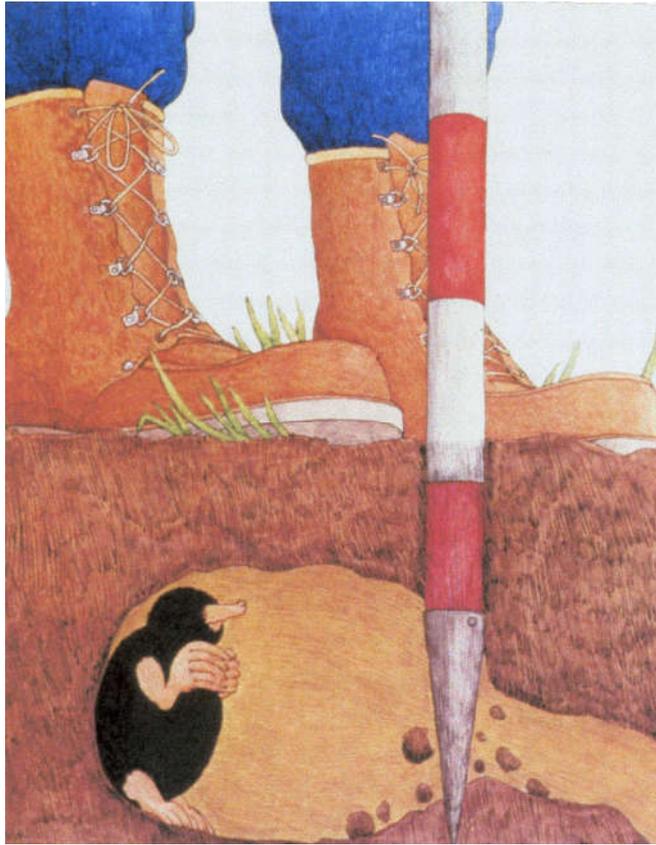
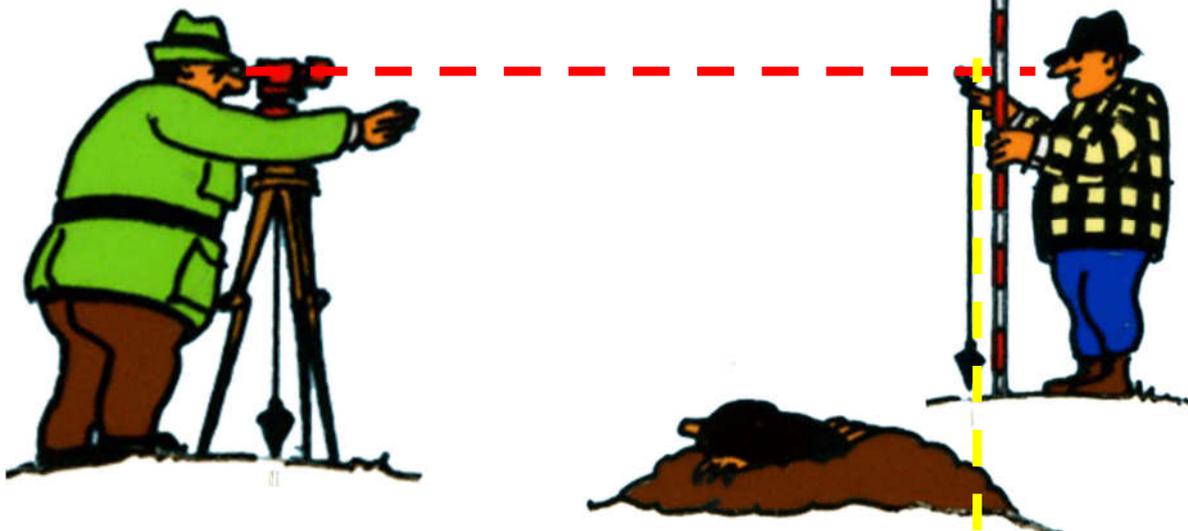


Težnosto polje Zemlje - pomen



Težnostno polje Zemlje - pomen

- ✘ Nehorizontirani instrument pomeni neupoštevanje vpliva težnosti na opravljene meritve.
- ✘ Geodetske meritve izvajamo glede na lokalni horizont, pravokotno na **težiščnico**.



Težnostno polje Zemlje - pomen

- ✘ Pri "globalnih" meritvah moramo poznati smer **navpičnice** (težiščnice) → razpored vrednosti težnostnega polja Zemlje.
- ✘ Navpičnice niso vzporedne.

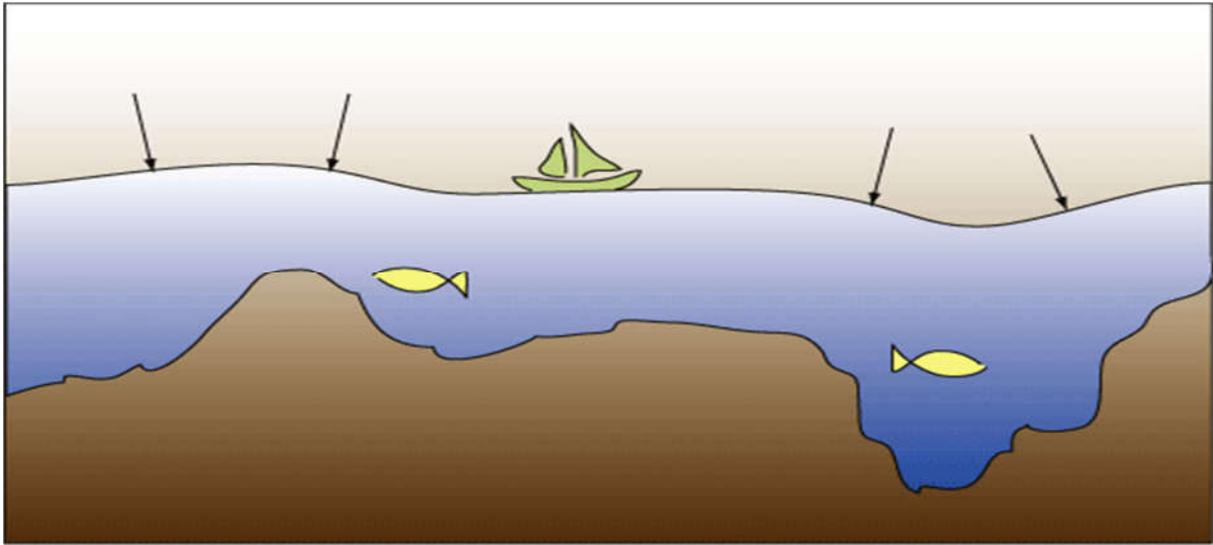


Težnostno polje Zemlje

- ✘ Pomen raziskovanja težnostnega polja Zemlje:
 - + Zunanje težnostno polje Zemlje služi kot referenčni sistem za veliko število geodetskih merskih količin.
 - + V primeru znanega razporeda vrednosti težnostnega polja na površini Zemlje lahko, v kombinaciji z drugimi geodetskimi meritvami, določimo obliko zemeljske površine → **geoid (kvazigeoid)**.
 - + Geoid ali ničelna nivojska ploskev je referenčna ploskev za določanje "nadmorskih višin".
 - + Izračun tirnic umetnih Zemljinih satelitov ni možen brez poznavanja razporeda vrednosti težnostnega polja.
 - + Raziskave zunanjega težnostnega polja Zemlje nam podajo tudi informacije o strukturi in lastnostih Zemljine notranjosti. Z določanjem ustreznih parametrov težnostnega polja geodezija prispeva k raziskavam geofizike in geologije.

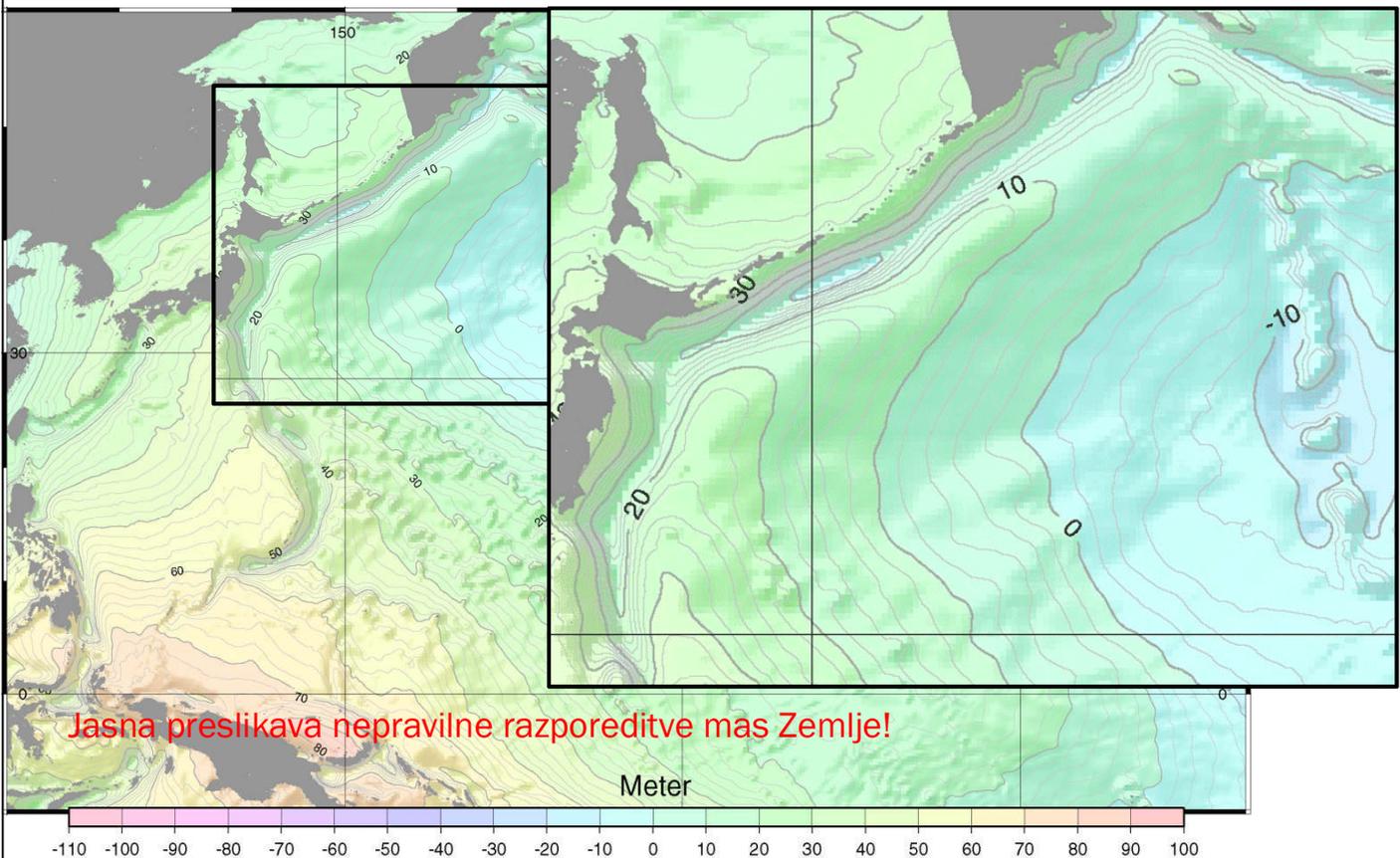
Srednja gladina morij - izhodišče za izračun višin ?

- ✗ Vodne mase morij in oceanov so približno pravokotne na težičnico.



- ✗ Nacionalne višinske mreže izhajajo iz točk blizu **mareografov**, kjer registriamo srednjo morsko gladino.

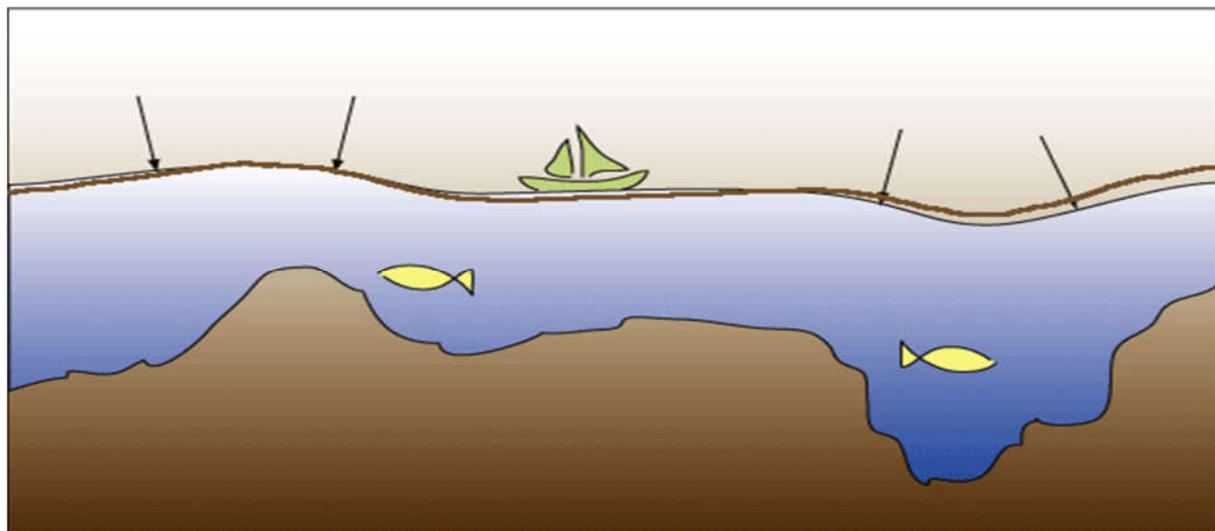
Morska gladina



Srednja gladina morij - izhodišče za izračun višin ?

✘ Danes imamo možnost natančnih meritev:

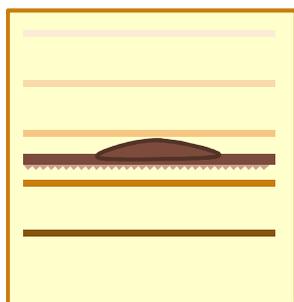
- + morski tokovi, vrtnčenje, spremembe lastnosti morske vode itd. povzročajo odstopanje morske gladine od **ekvipotencialne ploskve** (geoida).
- + Odstopanja trenutne morske gladine od ekvipotencialne ploskve imenujemo "**topografija morske gladine**".



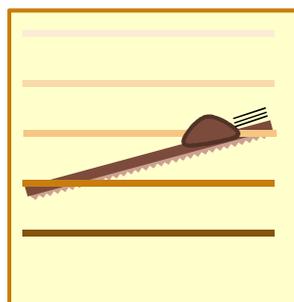
Fizikalna geodezija - M. Kuhar

7

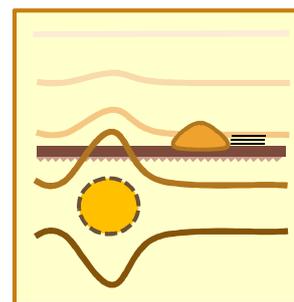
Težnostni potencial



Imagine pouring water onto a dry lake bed. If everything is level it will simply pool up. It would "like" to get to lower potential (darker lines), but the lake bed is in the way.



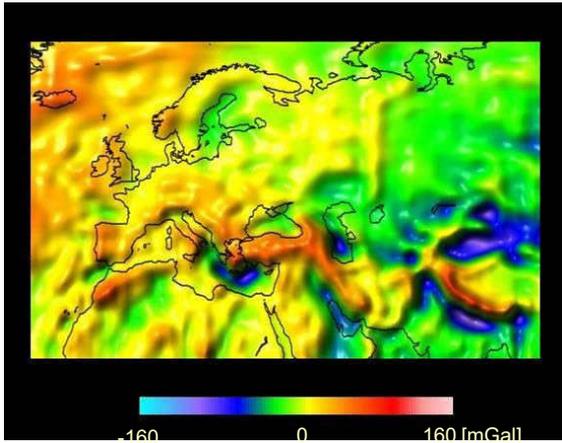
If the lake bed is tilted (it's now the side of a hill), the water can move towards lower potential (towards darker lines). Water appears to flow because of a change in height



If the lake bed appears flat, but there is a mass anomaly under one end, the resulting geopotential difference causes water to flow to lower potential (again, from light to dark lines). It appears to flow because of gravity.

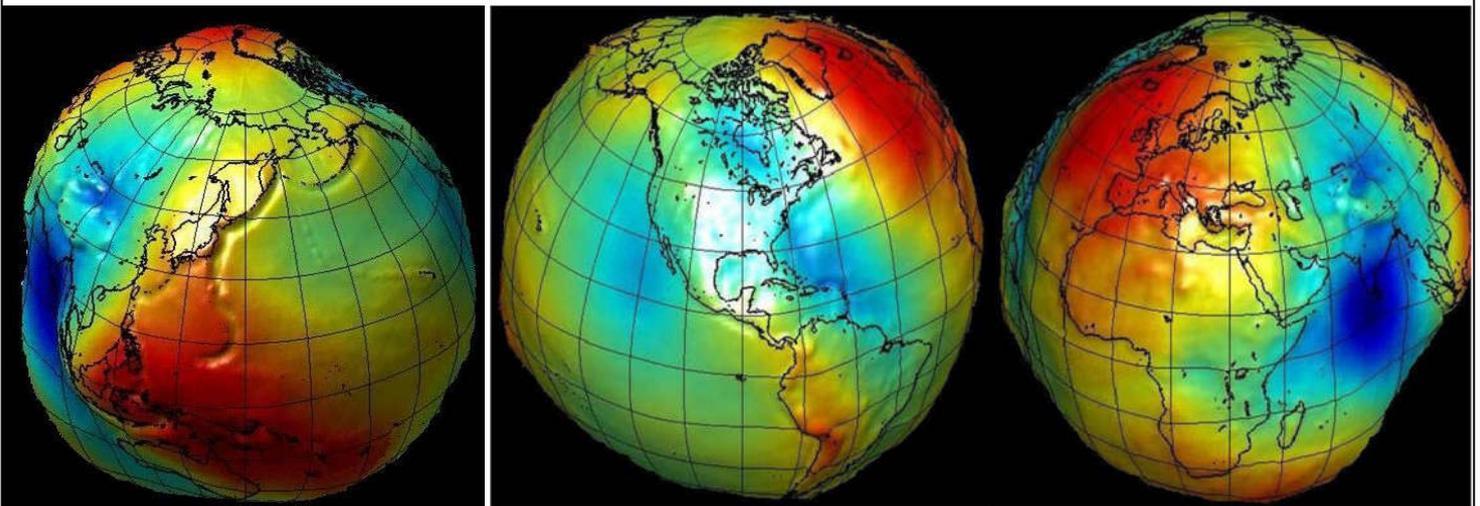
In all scenarios, water only flows when it has a path to lower geopotential – this is always a combination of gravity and height, $g \times H$.

Spremembe težnosti na Zemlji



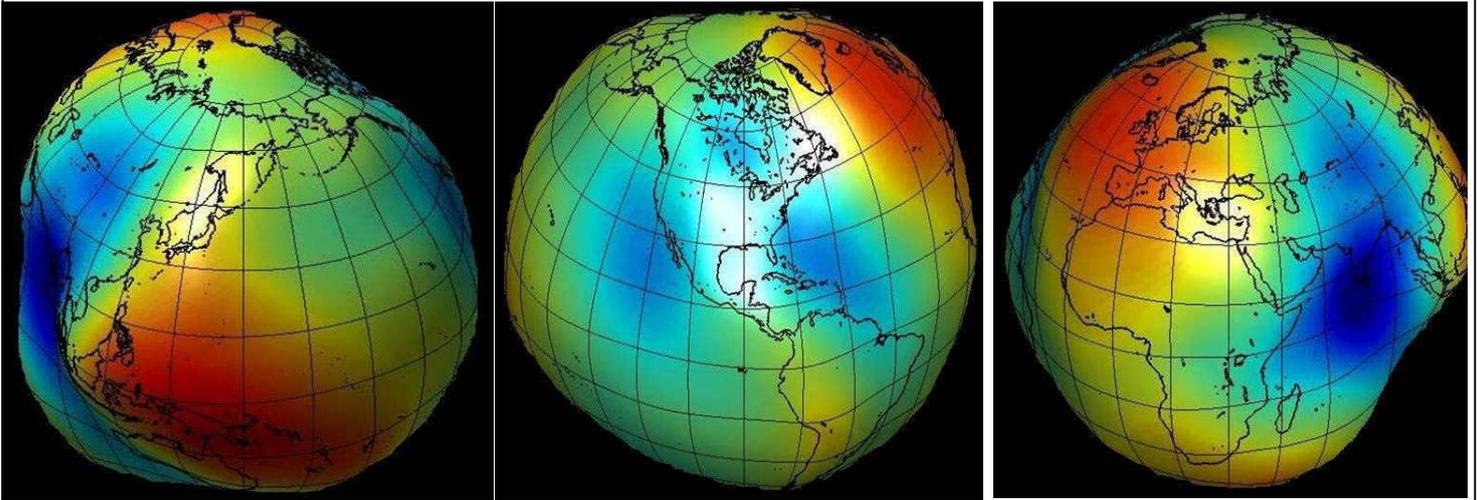
Fizikalna geodezija - M. Kuhar

Težnostno polje Zemlje na nivoju površja



Fizikalna geodezija - M. Kuhar

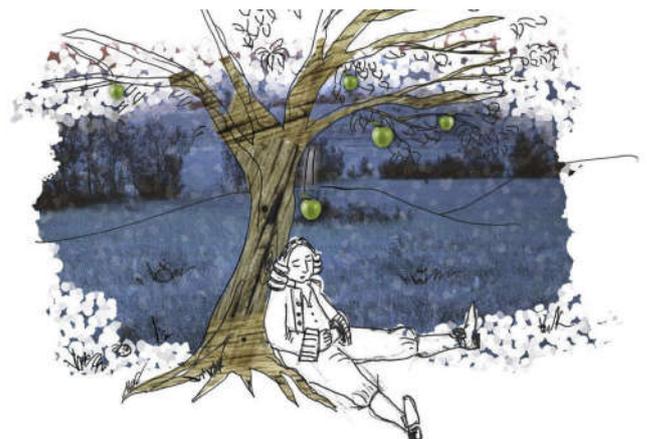
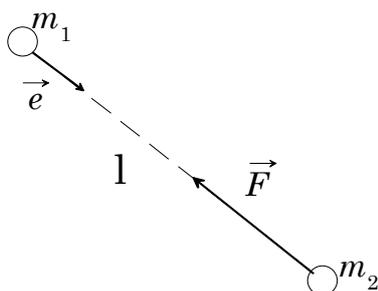
Težnostno polje Zemlje na višini satelita



Kako predstaviti težnostno polje Zemlje?

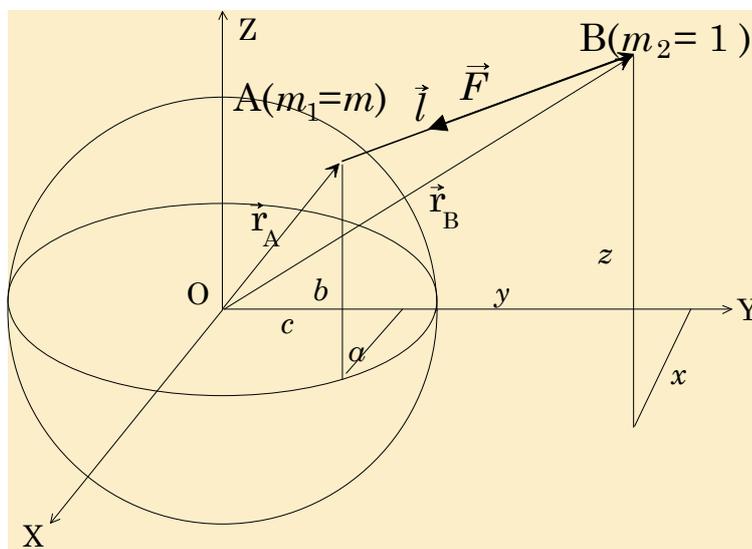
- ✘ Univerzalni gravitacijski zakon:
→ privlačna sila;

$$\mathbf{F} = -G \frac{m_1 m_2}{l^2} \mathbf{e} = -G \frac{m_1 m_2}{l^2} \frac{\mathbf{l}}{l}$$



Od gravitacijske sile do gravitacijskega potenciala

- ✘ Vsi računi se poenostavijo, če z vektorja preidemo na skalar – potencial!



Potencial privlačne (gravitacijske) sile

- ✘ Potencialna funkcija vektorja (privlačne - gravitacijske sile)
→ **gravitacijski potencial**: $V = G \frac{m}{l}$
- ✘ V fizikalnem pomenu je potencial gravitacijske sile v neki točki P negativno delo, ki ga mora opraviti gravitacijska sila na enoto mase, da bi privedla telo iz neskončne oddaljenosti, kjer je potencial $V=0$, v točko P.
- ✘ Potencial grav. sile ni enak potencialni energiji!
- ✘ Parcialni odvodi skalarne funkcije gravitacijskega potenciala so enaki komponentam vektorske funkcije gravitacijske sile: $\mathbf{F} (F_X, F_Y, F_Z) = \text{grad } V$
- ✘ Gravitacijska sila je gradient gravitacijskega potenciala!

Gravitacijski potencial Zemlje

- Gravitacijska sila je med telesi, ki niso zanemarljivo majhna v primerjavi z njihovo medsebojno oddaljenostjo, odvisna od oblike, velikosti in lege teles v prostoru.

$$V = G \frac{m_1}{l_1} + G \frac{m_2}{l_2} + \dots + G \frac{m_n}{l_n} = G \sum_{i=1}^n \frac{m_i}{l_i}$$

- Ob predpostavki, da so masne točke v notranjosti telesa razporejene zvezno v notranjosti, lahko preidemo z elementa mase m na zvezno razporejene elemente v prostornini v z gostoto ρ :

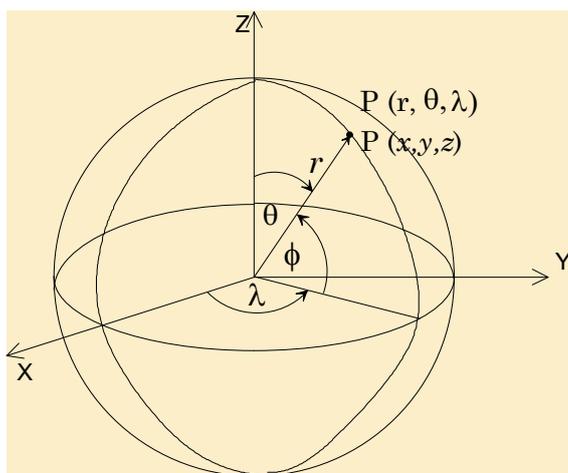
$$\rho = \frac{dm}{dv} \quad \Rightarrow \quad V = G \iiint_v \frac{dm}{l} = G \iiint_v \frac{\rho}{l} dv$$

- Enačba velja tudi za Zemljo:

$$V = G \iiint_{\text{Zemlja}} \frac{dm}{l} = G \iiint_{\text{Zemlja}} \frac{\rho}{l} dv$$

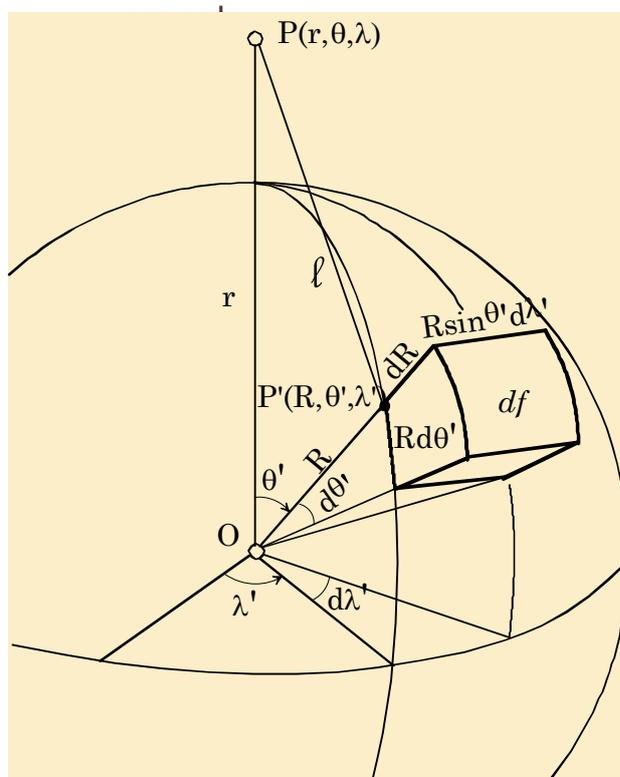
Gravitacijski potencial krogle

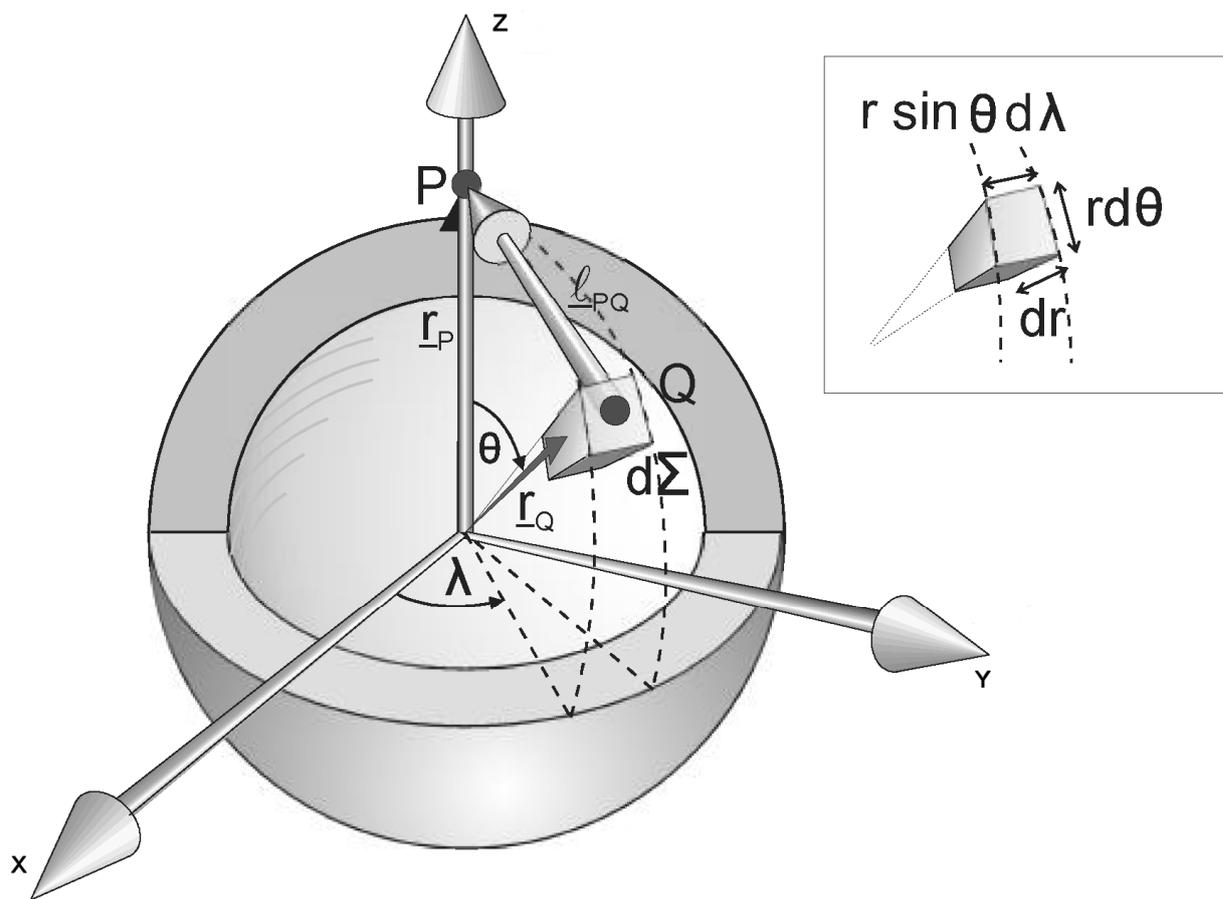
- Krogelne koordinate na Zemlji



- Sferna lupina (f);

+ element df je prostorska





Gravitacijski potencial Zemlje - krogle, sestavljene iz homogenih koncentričnih lupin

✘ Točka zunaj Zemlje: $V_z = G \iiint_{Zemlja} \frac{dm'}{r} = G \frac{M}{r}$

✘ Točka v notranjosti Zemlje:

+ dva člena: prvi člen povzročajo mase v notranjosti krogle $r=R=\text{const.}$,

+ drugi člen je potencial lupine debeline $a-r$, (a je ekvatorialni radij Zemlje):

$$V_n = \frac{4\pi G}{r} \rho \int_0^r R^2 dR + 4\pi G \rho \int_r^a R dR$$

In[8]= Integrate[R^2, {R, 0, r}]

+ rešitev zgornjih integralov je:

$$\text{Out[8]} = \frac{r^3}{3}$$

In[7]= Integrate[R, {R, r, a}]

$$\text{Out[7]} = \frac{a^2}{2} - \frac{r^2}{2}$$

✘ Za homogeno Zemljo-kroglo (ob predpostavki $\rho=\text{const}$) dobimo: (točka je na oddaljenosti r od koord. izhodišča):

$$V_n = \frac{4}{3} \pi G \rho r^2 + 2\pi G \rho (a^2 - r^2) = 2\pi G \rho \left(a^2 - \frac{r^2}{3} \right)$$

Lastnosti grav. potenciala (1)

- ✘ Prvi odvodi gravitacijskega potenciala V (komponente privlačne sile) so zvezne, enolične in omejene funkcije v celotnem prostoru (v zunanosti in notranosti Zemlje):

$$\frac{\partial V}{\partial x} = V_x = -G \iiint_{Zemlja} \frac{x-a}{l^3} dm \dots$$

- ✘ To ne velja za druge odvode potenciala. Drugi odvodi vsebujejo diskontinuiteto zaradi hitrega preskoka gostote na mejni ploskvi med atmosfero in trdnim delom (Zemlja).

$$\frac{\partial^2 V}{\partial x^2} = V_{xx} = -G \iiint_{Zemlja} \frac{1}{l^3} dm + 3G \iiint_{Zemlja} \frac{(x-a)^2}{l^5} dm \dots$$

Lastnosti grav. potenciala (2)

- ✘ Gravitacijski potencial znotraj Zemlje zadošča **Poissonovi diferencialni enačbi**: $\Delta V = -4\pi G\rho$.

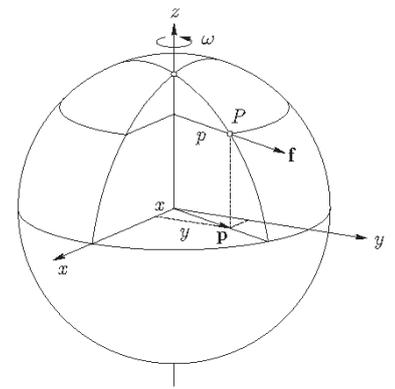
- ✘ Zunaj Zemlje v odprtem prostoru, kjer je $\rho = 0$, zadošča gravitacijski potencial **Laplaceovi diferencialni enačbi**: $\Delta V = 0$.

- ✘ Znak Δ je t.i. Laplaceov operator, predstavlja operacijo drugega reda, vsoto drugih odvodov:

$$\Delta f(x, y, z) = \left(\frac{\partial^2}{\partial x^2} + \frac{\partial^2}{\partial y^2} + \frac{\partial^2}{\partial z^2} \right) f(x, y, z)$$

- ✘ Rešitve Laplaceove diferencialne enačbe so tako imenovane **harmonične funkcije**. Torej je gravitacijski potencial harmonična funkcija zunaj mas, ki privlačijo telesa, ne pa tudi v notranosti teh mas.

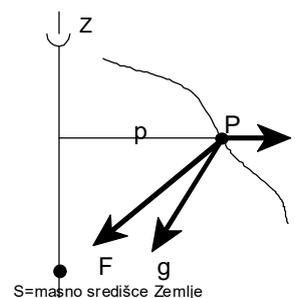
Centrifugalni potencial



- ✘ Na točko P, ki se nahaja na površini Zemlje in se vrti skupaj z njo deluje centrifugalna sila.
- ✘ Centrifugalni pospešek, ki ga občuti telo enotske mase: $f = \omega^2 p$.
- ✘ Kotna hitrost rot. Zemlje: $\omega = 7,292115 \times 10^{-5}$ rad/s (znana iz astronomije z visoko natančnostjo).
- ✘ Centrifugalni potencial: $\Phi = \frac{1}{2} \omega^2 (x^2 + y^2) = \frac{1}{2} \omega^2 p^2$ $\mathbf{f} = \text{grad } \Phi = \left(\frac{\partial \Phi}{\partial x}, \frac{\partial \Phi}{\partial y}, \frac{\partial \Phi}{\partial z} \right)$
- ✘ Centrifugalni potencial ima enako dimenzijo kot gravitacijski potencial; pomeni energijo, ki jo ima enota mase zaradi rotacije okoli osi Z.
- ✘ Za točke na ekvatorju, ima centrifugalni potencial vrednost $\Phi = 1,1 \times 10^5 \text{ m}^2 \text{ s}^{-2}$, centrifugalni pospešek pa $f = |\mathbf{f}| = 0,034 \text{ ms}^{-2}$ ($\approx 0,35\%$ gravitacije).

Sila teže, potencial sile teže

- ✘ Na masno točko P na površini Zemlje, kot vektorska rezultanta delovanja centrifugalne in gravitacijske sile, učinkuje sila teže: $\vec{g} = \vec{F} + \vec{f}$



- ✘ Sila teže je vektor, torej ima svojo smer in velikost. Smer vektorja \mathbf{g} je v vsakdanjem življenju znan kot težiščnica (ponazarjata jo smer vertikalne osi horizontiranega geodetskega instrumenta, oziroma smer grezila); velikost vektorja $g = |\mathbf{g}|$, pa je jakost sile teže oz. kratko težnost.
- ✘ Velikost vektorja sile teže – težnost ima fizikalno dimenzijo pospeška. V praksi (posebej geodetski in geofizikalni) je lažje delati s skalarjem, zato se namesto sile, obravnava pospešek.

Enote za težnost

| količina | SI enote | uporabniške |
|-----------------------------|---|---------------------|
| težnost (težni pospešek) | 10^{-2} ms^{-2} | 1 Gal |
| | 10^{-5} ms^{-2} | 1 mGal |
| | 10^{-8} ms^{-2} | 1 μGal |
| težnostni potencial | $10 \text{ m}^2\text{s}^{-2}$ = 1 g.p.u. | 1 kGal _m |

Spremembe težnosti na Zemlji

- ✘ Velikostni razredi vplivov na vrednosti težnega pospeška, glede na izmerjeno vrednost g-ja v kleti FGG: $g = 9,806\ 156\ 66 \text{ ms}^{-2}$

| | |
|------------|---|
| 10^1 | Zemlja kot kroglja ($g \approx 9,8 \text{ ms}^{-2}$) |
| 10^{-3} | sploščenost in centrifugalni pospešek (1 / 300) |
| 10^{-4} | gore, doline, depresije, oceanski hrbti ... |
| 10^{-5} | spremembe gostote v Zemljini skorji in plašču |
| 10^{-6} | sedimenti, solni čoki, rudna ležišča |
| 10^{-7} | plimovanje trdne Zemlje in oceanov, vremenske fronte |
| 10^{-8} | časovno odvisni vplivi v oceanih, vodni režim, nihanje podtalnice |
| 10^{-9} | topografija morske gladine, premikanje polov |
| 10^{-10} | splošna teorija relativnosti |



Potencial sile teže

- ✘ Potencial sile teže (težnostni potencial) dobimo kot vsoto potenciala privlačnosti in potenciala centrifugalne sile:

$$W = V + \Phi = G \iiint_{Zemlja} \frac{\rho}{l} dv + \frac{\omega^2}{2} p^2$$

- ✘ V matematičnem zapisu predstavlja težni (težnostni) pospešek gradient težnostnega potenciala: $\mathbf{g} = \text{grad } W$.
- ✘ Potencial W in njegovi prvi in drugi odvodi so enolične, zvezne funkcije, kot posledica lastnosti potencialov V in Φ , razen v primerih, ki nas geodete toliko ne zanimajo: z naraščanjem l prek vseh meja, $l \rightarrow \infty$.
- ✘ Drugi odvodi niso zvezni v primerih nepričakovane spremembe gostote.

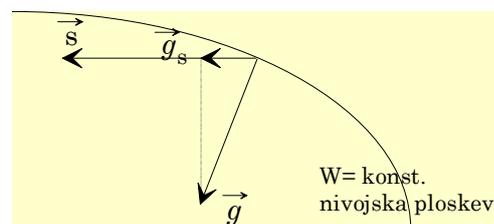
Geometrija težnostnega polja

- ✘ Težnostni potencial mora vsebovati vse informacije, ki obstajajo o težnostnem polju. Zato je pričakovati, da "gladek" potencial ustreza "gladkemu" težnostnemu polju in obratno; "nepravilni" potencial ustreza "nepravilnemu" težnostnemu polju.
- ✘ Krajevne značilnosti težnostnega polja opišemo prek naslednjih količin:
 - + ekvipotencialne ploskve (nivojske ploskve);
 - + težiščnice;
 - + sistem naravnih koordinat.

Nivojske (ekvipotencialne) ploskve

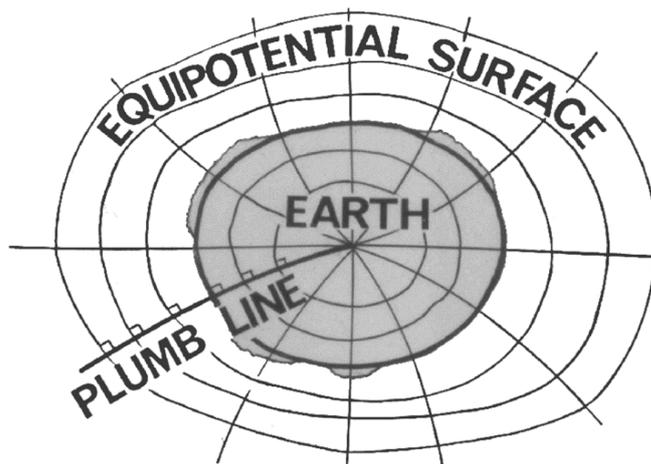
- ✘ Ploskve s konstantnim potencialom imenujemo ekvipotencialne ploskve ali nivojske ploskve: $W(x,y,z)=C=\text{konst.}$
- ✘ L. Durang Clay je podal naslednjo definicijo nivojske ploskve:
 - + "Nivojska ploskev je ploskev, ki jo lahko obhodimo brez vzpenjanja ali spuščanja in na kateri je potemtakem delo sile teže za masno točko, ki se po njej giblje, enako nič. Ta ploskev je v vseh svojih točkah pravokotna na smer sile teže. To smer imenujemo navpičnica."

- ✘ Odvod polja v smeri poljubnega vektorja \mathbf{s} (na tabli)!



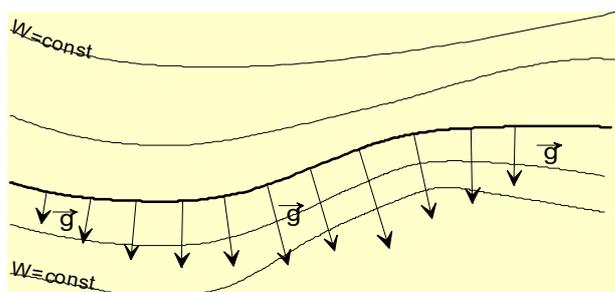
Težičnice, navpičnice (1)

- ✘ Težnostno polje je vektorsko polje, silnice – smerne krivulje vektorskega polja.
- ✘ Če vektorsko polje ni nikjer ničelni vektor, poteka skozi vsako točko vektorskega polja ena silnica. Silnice se med seboj ne sekajo. Grafično lahko ponazorimo vektorsko polje tudi tako, da narišemo silnice polja.
- ✘ Silnice težnostnega polja: → težičnice.



Težičnice, navpičnice (2)

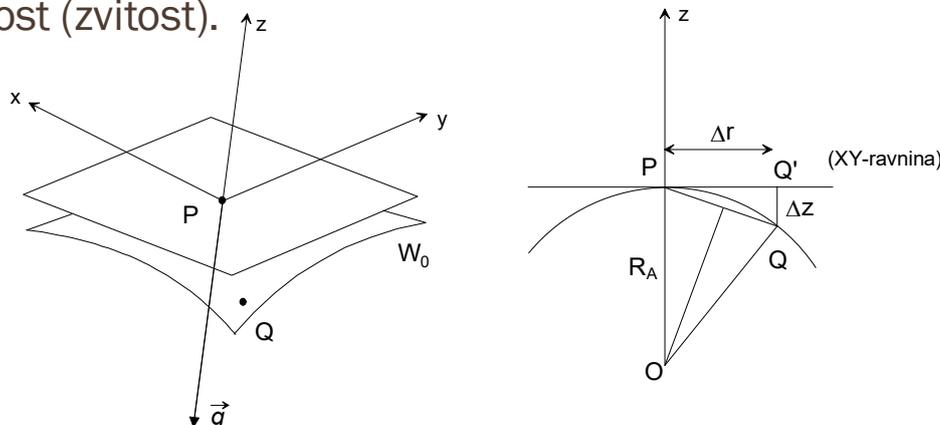
- ✘ Odvod polja v smeri naraščanja višin (tabla).
- ✘ Enačba, ki podaja zvezo med višino in potencialom: $dW = -gdH$.
- ✘ Druga oblika enačbe: $g = -\frac{\partial W}{\partial H}$
 - + je težni pospešek negativni vertikalni gradient težnostnega potenciala W , ali pa vertikalna komponentna vektorja $\text{grad } W$.



- ✘ Vrednost težnega pospeška narašča od ekvatorja proti polu (relativno zmanjšanje razdalje med sosednjima niv. ploskvama znaša pribl. 0,54 %).

Ukrivljenost nivojskih ploskev in težiščnic

- ✘ Težiščnice so prostorske krivulje. Zaradi nepravilnosti v ukrivljenosti nivojskih ploskev in sprememb gostote zemeljske notranjosti, vsebujejo težiščnice razen fleksijske ukrivljenosti (upognjenosti), tudi torzijsko ukrivljenost (zvitost).



- ✘ Ukrivljenost nivojskih ploskev in težiščnic je odvisna od drugih odvodov težnostnega potenciala. Ti vsebujejo nezveznost na mestih nenadnih sprememb gostote.

Gradient težnosti

- ✘ Z odvajanjem vektorja težnega pospeška dobimo tenzor gradienta težnosti ali t.i. **Eötvöseve tenzor** (drugi odvodi težnostnega potenciala):

$$\text{grad } \mathbf{g} = \text{grad}(\text{grad}W) = \begin{bmatrix} W_{xx} & W_{xy} & W_{xz} \\ W_{yx} & W_{yy} & W_{yz} \\ W_{zx} & W_{zy} & W_{zz} \end{bmatrix}$$

- ✘ Tretja vrstica v tenzorju predstavlja gradient težnega pospeška. To je vektor, ki kaže v smeri največjega naraščanja težnosti ($W_Z = -g$).

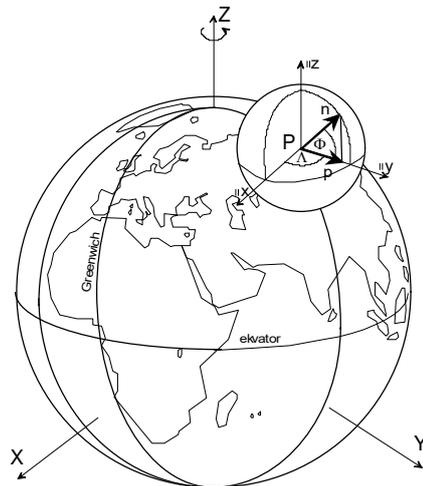
$$\text{grad } g = \begin{bmatrix} \partial g / \partial x \\ \partial g / \partial y \\ \partial g / \partial z \end{bmatrix} = - \begin{bmatrix} W_{zx} \\ W_{zy} \\ W_{zz} \end{bmatrix}$$

- ✘ Osnovna enota gradienta težnega pospeška je Eötvös (E):

$$1 \text{ E} = 1 \times 10^{-9} \text{ s}^{-2} = 1 \mu\text{ms}^{-2}/\text{km} = 0,1 \text{ mGal}/\text{km}$$

Sistem naravnih koordinat

- ✘ Sistem naravnih koordinat tvorijo:
 - + astronomska geografska širina Φ ,
 - + astronomska geografska dolžina Λ ,
 - + težnostni potencial W .



- ✘ Zveza med fizikalnim in geometrijskim pristopom geodezije.

- ✘ Če izhajamo iz fizike (težnostni potencial), lahko določimo astronomske koordinate Φ , Λ , kot tudi geometrijo prostora (n.pr. ukrivljenost zemeljskega površja).

$$\mathbf{g} = \begin{bmatrix} W_X \\ W_Y \\ W_Z \end{bmatrix} = -g \begin{bmatrix} \cos \Phi \cos \Lambda \\ \cos \Phi \sin \Lambda \\ \sin \Phi \end{bmatrix}$$