

# Časopis pro pěstování matematiky a fysiky

---

František Hejzlar

Barometrické měření výšky

*Časopis pro pěstování matematiky a fysiky*, Vol. 3 (1874), No. 5, 220--227

Persistent URL: <http://dml.cz/dmlcz/123242>

## Terms of use:

© Union of Czech Mathematicians and Physicists, 1874

Institute of Mathematics of the Academy of Sciences of the Czech Republic provides access to digitized documents strictly for personal use. Each copy of any part of this document must contain these *Terms of use*.



This paper has been digitized, optimized for electronic delivery and stamped with digital signature within the project *DML-CZ: The Czech Digital Mathematics Library* <http://project.dml.cz>

$2\pi$ , tak že přitažnost celé koule na plošku  $\sigma$  podlé toho jest

$$V = 2\pi k \rho^2 \sigma. \quad (7)$$

Kdybychom ve vzorci (6) položili  $d = a$ , obdrželi bychom

$$V_a = 4\pi k \rho \text{ a tudíž } V = \frac{1}{2} V_a \rho \sigma, \quad (8)$$

z čehož jde na jevo, že *přitažnost kulové plochy stejnoměrně hmotou pokryté na prvek jejího povrchu jest o polovičku menší nežli přitažnost na bod nekonečně blízko nad povrchem ležící, v němž soustředěna jest hmota prvku jmenovaného.*

Střed hmotné kulové plochy i koule z vrstev stejnoměrných hutností se skládající jest tudíž *středem přitažnosti* a koule tudíž tělesem *centrobarickým*.

O dalších výsledcích z těchto zákonů plynoucích netřeba tuto se zmiňovati.

## Barometrické měření výšky.

(Podává dr. Fr. Hejzlar.)

Účelem těchto řádků jest vyvinouti jednoduše a zároveň přesně vzorec, jenž k barometrickému měření výšky obyčejně slouží a v knihách školních také s více méně jasným výkladem se uvádí.

Pokládajíce všechny vrstvy vzduchové za stejně oteplené a opírajíce se o zákon, že expanse vzduchu do výše geometricky ubývá, jestliže výše této arithmeticky přibývá, nabudeme známým způsobem pro *absolutní* <sup>1)</sup> výšku  $H$  výrazu

$$H = \frac{h}{\log k} (\log B_r - \log B_u),$$

v němž značí  $h$  výšku vodorovné vrstvy vzduchové,  $B_r$  výšku

<sup>1)</sup> Výška nějaké vrstvy vzduchové nad jinou slove *relativní*, nad hladinou mořskou *absolutní*.

sloupce tlakoměrného na dolejším (u hladiny mořské),  $B_u$  na hořejším stanovišti (na temeni hory) a

$$k = \frac{B_{m-1}}{B_m} \quad (2)$$

poměr tlaků na povrchu dvou sousedních vrstev vzduchu.<sup>2)</sup>

Vystoupíme-li s tlakoměrem nad hladinu mořskou, kde se normální tlak  $760^{mm}$  čili  $0.76^m = B_{m-1}$  jevil,  $h$  metrů vysoko a je-li  $s$  měrná váha vzduchu v této vrstvě, bude tlak na jedničku ploskou o váhu  $hs$  spodního sloupce vzduchového menší a rtuť, jejíž měrná váha budiž  $\sigma$ , klesne v tlakoměru o  $\varepsilon$  millimetrů, t. j. o sloupeček, jehož váha

$$\varepsilon \sigma = h s ;$$

pročež

$$h = \frac{\varepsilon \sigma}{s}$$

a nebo, shledalo-li se, že  $\varepsilon = 0.0001^m = 0.1^{mm}$ ,

$$h = 0.0001^m \cdot \frac{\sigma}{s} .$$

Poněvadž jest v tomto případě

$$B_m = 0.76^m - 0.0001^m = 0.7599^m,$$

bude se zřetelem ku rovnici (2)

$$\log k = \log 0.76 - \log 0.7599 = 0.00005718.$$

Dosadíce vyhledané hodnoty za  $h$  a  $\log k$  do původního vzorce (1) zjednáme si

$$H = \frac{1}{0.5718} \cdot \frac{\sigma}{s} (\log B_r - \log B_u) \quad (3)$$

Abychom poměr  $\frac{\sigma}{s}$  co nejpřesněji určili, nesmíme pominouti příčin, kterými se měrné váhy vzduchu i rtuti v naší nejdolejší vrstvě mění. a) Především dlužno měrnou váhu  $s$ , která rozličným tlakem změnu bere, vyjádřiti měrnou váhou při normálním tlaku  $760^{mm}$ . b) Zvýšením teploty zřídne vzduch vzhůru se zdvihaje a z té příčiny zmenší se  $s$ ; teplota nižší působí opačně. Mimo to jest nám prohlédati c) k ubývání

<sup>2)</sup> Srovnej: Dr. *Ant. Majer* „Fysika pro vyšší školy“ str. 126.; *K. V. Zenger* „Fysika zkušební“ díl I. str. 224. obr. 140. neb Dr. *Frt. Jos. Pisko* „Fysika pro gymnasia a realné školy“ vzdělal *Jos. Klůka* str. 179. obr. 167. a str. 180.

teploty do výše, *d*) *k* vlhkosti [vzduchu a *e*) *k* zeměpisné šířce místa, ježto tíže zemské a proto také měrné váhy vzduchu i rtuti od rovníku *k* točnám přibývá.

ad *a*) Budiž v dotčené vrstvě

$s_1$  měrná váha vzduchu při tlaku  $760^{mm}$  a teplotě  $0^\circ$ ,

$s_2$  " " " "  $759.9^{mm}$  "  $0^\circ$ ;

dle zákona *Mariottova* lze pak psáti .

$$s_2 = s_1 \frac{759.9}{760} \quad \text{čili v metrech} \quad s_2 = s_1 \frac{0.7599}{0.76} \quad (4)$$

ad *b*) *Gay-Lussac* dokázal zkouškami, 1. že se hmoty vzdušné za stejného tlaku poměrně s přibýváním teploty roztahují a 2. že rozprostraňovací koeficient  $\alpha$  pro  $1^\circ$  u všech vzdušín téměř týž jest a sice pro  $1^\circ C$

$$\alpha = \frac{1}{273} = 0.003665 \quad (5)$$

a pro  $1^\circ R$

$$\alpha = \frac{1}{218} = 0.004583. \quad (6)$$

Objem  $v_2$ , jež zaujímal vzduch při teplotě  $0^\circ$  a tlaku  $759.9^{mm}$ , zvětší se tudíž, zvýšíme-li teplotu při též tlaku na  $t^\circ$ , o  $v_2 \alpha t$  a nový objem  $v_3$  ustanovíme rovnicí

$$v_3 = v_2 (1 + \alpha t),$$

z níž majíce na paměti, že objemy dvou těl o stejných vahách prostých jsou v převráceném poměru s měrnými vahami, obdržíme

$$s_2 = s_3 (1 + \alpha t).$$

ad *c*) Jakým zákonem teploty do výše ubývá, není posud známo; proto bře se arithmetický průměr teplot  $t$  a  $t'$  na dolejším a hořejším stanovišti za teplotu vzduchu a

$$s_2 = s_3 \left( 1 + \alpha \frac{t + t'}{2} \right).$$

Položíme li tu za  $s_2$  hodnotu (4), určíme

$$s_3 = s_1 \frac{0.7599}{0.76} \cdot \frac{1}{1 + \alpha \frac{t + t'}{2}}$$

Poněvadž ale mají platnost rovnice (5) i (6), promění se výraz tento buď v

$$s_3 = s_1 \frac{0.7599}{0.76} \cdot \frac{1}{1 + \frac{1}{273} \cdot \frac{t+t'}{2}} \quad (7)$$

kde  $t$  a  $t'$  značí teploty dle Celsia,  
nebo v

$$s_3 = s_1 \frac{0.7599}{0.76} \cdot \frac{1}{1 + \frac{1}{218} \cdot \frac{t+t'}{2}}, \quad (8)$$

kde  $t$  a  $t'$  jsou stupně Réaumurovy.

ad *d*) Kdyby vzduch zcela suchý byl, udával by vzorec (7) nebo (8) měrnou váhu jeho při teplotě  $t + t'$  a tlaku  $759.9^{mm}$  vyjádřenou měrnou váhou při teplotě  $0^\circ$  a tlaku  $760^{mm}$ ; že však ve vzduchu vždycky vodní páry obsaženy jsou, sluší míti zření také k vlhkosti, kterou se koeficient  $\alpha$  trochu zvětší. *Gauss* se totiž přesvědčil, že

$$\text{místo } \frac{1}{273} \text{ jest nám klásti } \frac{1}{249.5} = 0.004008$$

$$\text{a místo } \frac{1}{218} \text{ " " " } \frac{1}{199.5} = 0.005012,$$

čímž se na př. vzorci (8) dostane tvaru

$$s_3 = s_1 \frac{0.7599}{0.76} \cdot \frac{1}{1 + \frac{1}{399} (t+t')} \quad (9)$$

ad *e*) Pozorujíce při moři dvě sekundová kyvadla, jedno o délce  $l_0$  na rovníku, kde intenzita tíže jest  $g_0$ , a druhé  $l$  millimetrů dlouhé v zeměpisné šířce  $\varphi$  na místě  $z$ , kde těžná síla  $g$  působí a náš tlakoměr ve výšce  $h$  tlak  $759.9^{mm}$  na jevo dával, můžeme postaviti srovnalost <sup>3)</sup>

$$l_0 : l = g_0 : g \quad (10)$$

Je-li  $G$  prostá intenzita tíže a  $F$  velikost odstředivosti na rovníku, bude <sup>4)</sup>

$$g_0 = G - F$$

<sup>3)</sup> Viz: Dr. *Ant. Majer* „Fysika pro vyšší školy“ str. 170. 3 a).

<sup>4)</sup> Srovnej: Dr. *Frt. Jos. Pisko* „Fysika pro gymnasia a reálné školy“ vzd. *Jos. Klíka* str. 128. 1 a)

$$\begin{aligned} a \quad g &= G - F \cos^2 \varphi = G - F(1 - \sin^2 \varphi) \\ &= G - F + F \sin^2 \varphi \end{aligned}$$

čili

$$g = g_0 + F \sin^2 \varphi,$$

čímž si místo srovnalosti (10) zjednáme

$$l_0 : l = g_0 : g_0 + F \sin^2 \varphi,$$

z toho pak délku sekundového kyvadla na místě  $z$

$$l = l_0 + \frac{l_0 F}{g_0} \sin^2 \varphi$$

a nebo položíce  $\frac{l_0 F}{g_0} = \lambda$

$$l = l_0 + \lambda \sin^2 \varphi \quad (11)$$

Tuto hodnotu <sup>5)</sup> dosadíme za  $l$  do známé rovnice <sup>6)</sup>

$$g = \pi^2 l \quad (12)$$

kladouce zároveň

$$\sin^2 \varphi = \frac{1 - \cos 2\varphi}{2}$$

a obdržíme

$$g = \pi^2 \left[ l_0 + \frac{\lambda}{2} (1 - \cos 2\varphi) \right] = \pi^2 \left( l_0 + \frac{\lambda}{2} \right) - \pi^2 \frac{\lambda}{2} \cos 2\varphi. \quad (13)$$

Buď ve výrazu (11)

$$\varphi = 45^\circ,$$

pročež

$$\sin^2 \varphi = \left( \frac{1}{2} \sqrt{2} \right)^2 = \frac{1}{2}$$

a  $l$  promění se v délku  $l_{45}$  sekundového kyvadla v zeměpisné šířce  $45^\circ$ , totiž v

$$l_{45} = l_0 + \frac{\lambda}{2}$$

a tím také rovnice (13) v

$$g = \pi^2 l_{45} - \pi^2 \frac{\lambda}{2} \cos 2\varphi$$

nebo, vyjme-li  $\pi^2 l_{45}$ , v

$$g = \pi^2 l_{45} \left( 1 - \frac{\lambda}{2l_{45}} \cos 2\varphi \right)$$

<sup>5)</sup> Dr. *August Kunzek* vyhledal ji ve svých „*Studien aus der höheren Physik*“ 1856 str. 99.

<sup>6)</sup> Viz: *Majerova již jmenovaná fysika* str. 170. 4.

Dle rovnice (12) jest ale

$$\pi^2 l_{45} = g_{45},$$

proto, zavedeme-li označení

$$\frac{\lambda}{2 l_{45}} = \beta,$$

bude

$$g = g_{45} (1 - \beta \cos 2\varphi), \quad . \quad . \quad . \quad (14)$$

kde  $g_{45}$  udává těžnou sílu v zeměp. šířce  $45^\circ$  (při moři) a

$$\beta = 0.0025935^1).$$

Vědouce, že měrné váhy a těžné síly v témž poměru přibývá<sup>2)</sup>, nabudeme se zřetelem k normálnímu způsobu vzduchu

$$^1) \text{ Poněvadž } \lambda = \frac{l_0 F}{g_0} \text{ a } l_{45} = l_0 + \frac{\lambda}{2} = l_0 + \frac{l_0 F}{2g_0} = l_0 \left(1 + \frac{F}{2g_0}\right),$$

bude

$$\beta = \frac{\lambda}{2 l_{45}} = \frac{F}{g_0} : \left(2 + \frac{F}{g_0}\right).$$

Majíce za to, že země jest kulí dokonalou, ustanovíme poměr  $\frac{F}{g_0}$  z úměry :

$$F : g_0 = \frac{4\pi^2 r}{\tau^2} : \pi^2 l_0 = 4r : \tau^2 l_0$$

(viz Pisko str. 129), kde

$$r = 6366688 \text{ metrův,}$$

$$\tau = 86164 \text{ sek. a}$$

$$l_0 = 991 \text{ millimetrův,}$$

proto

$$\frac{F}{g_0} = \frac{1}{289}.$$

Sploštění země jest však příčinou, že udavatel tohoto poměru jest větší, totiž

$$\frac{F}{g_0} = \frac{1}{192},$$

což dokázáno pokusy kyvadlem provedenými, a že tudíž

$$\beta = \frac{1}{385} = 0.00259.$$

<sup>2)</sup> Je-li  $P$  váha a  $M$  hmotnost těla,  $g$  pak intensita těžné síly na nějakém místě, jest  $P = Mg$  [viz Majer str. 176. (5)] a váha téhož těla na místě o jiné zeměpisné šířce

$$P' = Mg',$$

z čehož jde

$$P : P' = g : g'$$

nebo

$$VS : VS' = g : g' \text{ čili } S : S' = g : g'.$$

$$s_1 : s_{45} = g : g_{45} ,$$

z čehož pomocí stejiny (14) plyne

$$s_1 = \frac{s_{45} g}{g_{45}} = s_{45} (1 - \beta \cos 2\varphi) .$$

Vložíme-li tuto hodnotu do vzorce (9) a uvážíme-li, že místo původního  $s$  nutno psát  $s_3$ , obdržíme konečně

$$\frac{\sigma}{s} = \frac{\sigma}{s_{45}} \cdot \frac{0.76}{0.7599} \left(1 + \frac{1}{399} [t + t']\right) (1 + \beta \cos 2\varphi) , \quad (15)$$

kde

$$\frac{1}{1 - \beta \cos 2\varphi} = \frac{1 + \beta \cos 2\varphi}{1 - (\beta \cos 2\varphi)^2} = 1 + \beta \cos 2\varphi ,$$

ježto  $(\beta \cos 2\varphi)^2$  majíc hodnotu velmi malou vynechati se může.

Důkladnými zkouškami našel *Régnault*, že váha  $s_{45}$  krychlového decimetru suchého vzduchu u hladiny mořské při tlaku  $760^{mm}$  a teplotě  $0^\circ$  jest =  $1.29277$  gr., váha  $\sigma$  pak krychl. dm. rtuti =  $13596.03$  gr., pročež

$$\frac{\sigma}{s_{45}} = \frac{13596.03}{1.29277} = 10517 .$$

Tuto hodnotu dosadíme do výrazu (15) a tento opět do rovnice (3), která byvši upravena přijme na se tvar žádaného, k barometrickému měření výšky sloužícího vzorce <sup>1)</sup>

$$H = 18395^m \left(1 + 0.0025935 \cos 2\varphi\right) \left(1 + \frac{1}{399} [t + t']\right) \\ \left(\log B_r - \log B_u\right) \quad (16)$$

Zbývá ještě podotknouti, že se teplem také rtuť v tlakoměru roztahuje a z té příčiny výše stojí než za pouhého působení vzduchu. Aby se tudíž barometrické výšky srovnávatí mohly, musíme je na jistou teplotu rtuti ku př. na  $0^\circ$  převáděti a prodloužení zvýšenou teplotou vzniklé odčítati.<sup>2)</sup>

<sup>1)</sup> Vzorec tento vztahuje se k stupňům Réaumurovým. Pilným pozorováním nabyl *Ramond* přesvědčení, že za číselného součinitele 18395 třeba zavést 18393.

<sup>2)</sup> Snížena-li teplota pod  $0^\circ$ , nutno sloupeček, o který se rtuť skrčila, přičísti.



Jsou-li  $T$  a  $T'$  teploty tlakoměrných sloupců<sup>1)</sup> při moři a na temení hory  $b_r$  a  $b_u$  výšky těchto sloupců na týchž místech při teplotě  $0^\circ$  a

$$\gamma = 0.00023$$

rozprostraňovací koeficient rtuti pro  $1^\circ \text{R.}$ , bude

$$b_r = B_r - B_r \gamma T = B_r (1 - \gamma T),$$

$$b_u = B_u - B_u \gamma T' = B_u (1 - \gamma T')$$

a

$$\log \frac{b_r}{b_u} = \log \frac{B_r (1 - \gamma T)}{B_u (1 - \gamma T')},$$

což ve vzorci (16) místo  $\log \frac{B_r}{B_u}$  postaviti sluší.<sup>2)</sup>

## Důkaz vzorce pro zrcadla.

(Podává Augustín Pánek.)

V učebních, o fysice jednajících knihách, jež vydal *Klika*, *Majer*, *Jamin*, *Ganot*, *Pouillet*, *Wüllner*, *Müller*, *Ettingshausen*, *Eisenlohr*, *Baumgartner*, *Hessler-Pisko* a jiní, vyvozuje se jen sblížný vzorec pro dutá zrcadla a to způsobem vůbec známým, kterýž se též na základě harmonického dělení odůvodniti dá.<sup>3)</sup>

*Mousson* a *Quintus Icilius* ve svých fysikách vyvinují však vzorec přesný, což uspokojuje mnohem více žáka zvyklého na metodu geometrie.

Tentýž vzorec možná velmi jednoduše vyvoditi takto:

Je-li  $S$  bodem svítícím (obr. 29.), bude  $\sphericalangle \alpha = \beta$  a  $OM = r$  poloměrem křivosti zrcadla dutého  $MC$ . Nazveme-li  $SO = v$ ,  $FO = u$ ,  $\sphericalangle MOF = \varphi$  a opíšeme-li délkou  $u$  z bodu  $F$  oblouk, jest  $JF = u$  a  $\sphericalangle JFM = MSO$ ; pak plyne z podobnosti trojúhelníku  $FJM$  a  $SOM$

$$JF : JM = SO : OM$$

<sup>1)</sup> Sloupec tlakoměrný bude míti vůbec jinou teplotu než vzduch, již ukazuje teploměr s každým dokonalejším tlakoměrem spojený.

<sup>2)</sup> Teplem roztahuje se také mosazný stupník, kterým se barometrická výška měří; že však změna tato nepatrná, vynechává se.

<sup>3)</sup> Viz: První zpráva jednoty českých matematiků.