

高中地球科學疑難問題解答

余逸鋒

國立臺灣師範大學地球科學系

高中基礎地球科學，第 66 頁「月球的引潮力爲什麼爲太陽的二倍多？」以及地球科學第二冊，第 61 頁「月球所引起的潮差約爲 53.1 公分，而太陽所引起的只有 24.4 公分，如何推算？」。還有月球引潮力爲何作如圖 4-9（即本文圖 2）之分布？常是高中地科任課老師之三個相關的疑難問題。現在奉師大地科系主任李春生教授之託，試著解答如下。

一、月球的引潮力爲什麼爲太陽的二倍多？

原則上，地球表面任一點的離心力大小相等（此處的離心力是指對月球與地球系統的質心而言），但是月球對地球的吸引力則在地球表面上有所不同，有的大於離心力，有的小於離心力。在地球中心而言，它們剛巧大小相同，方向相反而達平衡。而在地球表面的吸引力與地球中心的吸引力有引力差，即爲產生潮汐之淨力，稱爲引潮力。

見圖 1 地球上任一點 P 之引潮力。

P 點代表地球表面任意一點，則 P 點的單位質量所受的吸引力爲 $\vec{P} = KM/\rho^2$ ，方向 $\overrightarrow{PM}$ 而在 P 點所受的離心力爲 $\vec{Z} = KM/D^2$ ，方向 $\overrightarrow{MZ}$ 。

上述 K 爲萬有引力常數

M 爲月球質量

ρ 爲 P 與月球間的距離

D 爲地球與月球間的距離。

吸引力與離心力的水平與垂直方向的分力爲：

$$\left. \begin{aligned} \text{吸引力: } \vec{P}_h &= K \frac{M}{\rho^2} \sin \phi, \quad \vec{P}_v = K \frac{M}{\rho^2} \cos \phi \\ \text{離心力: } \vec{Z}_h &= K \frac{M}{D^2} \sin \theta, \quad \vec{Z}_v = K \frac{M}{D^2} \cos \theta \end{aligned} \right\} \dots\dots\dots (1)$$

則引潮力水平與垂直方向的分量：

$$\left. \begin{aligned} \text{垂直: } \vec{f}_v &= \vec{P}_v - \vec{Z}_v = KM \left(\frac{\cos \phi}{\rho^2} - \frac{\cos \theta}{D^2} \right) \\ \text{水平: } \vec{f}_h &= \vec{P}_h - \vec{Z}_h = KM \left(\frac{\sin \phi}{\rho^2} - \frac{\sin \theta}{D^2} \right) \end{aligned} \right\} \dots\dots\dots (2)$$

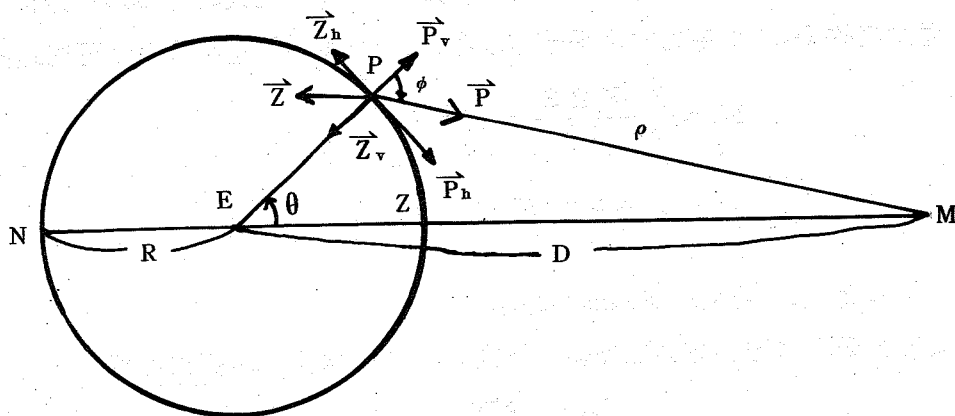


圖 1 地球上任一點 P 之引潮力

在圖 1 中的三角形 $\triangle EPM$ 中，得關係，

$$\left. \begin{aligned} \sin \phi &= \sin (180^\circ - \theta) = \frac{D \sin \theta}{\rho} \\ \cos \phi &= \frac{D \cos \theta - R}{\rho} \\ \rho &= D \left(1 + \frac{R^2}{D^2} - \frac{2R}{D} \cos \theta \right)^{1/2} \end{aligned} \right\} \dots\dots\dots (3)$$

將(3)式代入(2)式中，並將 $1/D^4$ 或以上的高次項忽略，得

$$\left. \begin{aligned} f_h &= \frac{3}{2} \frac{K R M}{D^3} \sin 2\theta \\ f_v &= 3 \frac{K M R}{D^3} \left(\cos^2 \theta - \frac{1}{3} \right) \end{aligned} \right\} \dots\dots\dots(4)$$

令 Ω 爲引潮力的位勢。 Ω 與引潮力的關係爲 $-2\Omega/2R = \vec{f}_v$ 及 $2\Omega/R 2\theta = \vec{f}_h$ ，
可以導出：

$$\Omega = -\frac{3}{2} \frac{K M R^2}{D^3} \left(\cos^2 \theta - \frac{1}{3} \right) \dots\dots\dots(5)$$

同理，太陽引潮力之計算方法與月球相同。

利用(4)式，可知月球的引潮力爲太陽引潮力的二倍多。此式的 f_h 與 f_v 是指月球的引潮力，而太陽的 f_{hs} (引潮力的水平分力) 和 f_{vs} (引潮力的垂直分力) 可同理找出，

即：

$$\begin{aligned} f_{hs} &= \frac{3}{2} \frac{K R S}{D_s^3} \sin 2\theta \\ f_{vs} &= 3 \frac{K S R}{D_s^3} \left(\cos^2 \theta - \frac{1}{3} \right) \end{aligned}$$

S 爲太陽質量， D_s 爲太陽與地球間的距離。

若要比較太陽與月球引潮力之比值，只需將 f_{hs}/f_h 與 f_{vs}/f_v 算出即可。

$$\begin{aligned} \frac{f_{hs}}{f_h} &= \frac{S D^3}{M D_s^3} \\ \frac{f_{vs}}{f_v} &= \frac{S D^3}{M D_s^3} \end{aligned}$$

所以，它們的比值都是 $\frac{S D^3}{M D_s^3}$ ，把數值代入

$$S = 1.99 \times 10^{30} \text{ kg}$$

$$D_s = 1.5 \times 10^{11} \text{ m}$$

$$M = 7.3 \times 10^{22} \text{ kg}$$

$$D = 3.84 \times 10^8 \text{ m}$$

$$\Rightarrow \frac{S D^3}{M D_s^3} = 0.46$$

求得比值爲 0.46，即月球引潮力爲太陽引潮力二倍多。

二、地球表面之引潮力為何如圖 4-9 (本文圖 2) 那樣分布？

另外，利用(4)式，亦可解釋圖 2 的引潮力的分布情形。特別令人產生錯覺的是，在地球背月的一邊 (N 點)，引潮力若根據牛頓的萬有引力的觀念，力的方向應該是潮向月亮，但是這個是錯誤的。由於離心力的影響，致使 N 點上的引潮力的方向與 Z 點 (向月點) 的方向相反。(4)式中，在 N 點時，只餘下垂直分力，所以引潮力的方向是背月的。而在 Z 點，引潮力亦只餘下垂直分力，其大小與 N 點相同，然方向則是向月的。在 T_1 點上，引潮力亦只剩下垂直分力 ($\theta = 90^\circ$)，但是由於 f_v 變成 $3 \frac{KMR}{D^3} \left(\frac{-1}{3} \right)$ ，其中多了一個負號，所以 f_v 的方向是朝向地球的中心的。而在 T_2 點上， f_v 亦同理朝向地球的中心。因此，地球表面各引潮力可根據(4)式解釋和描繪。

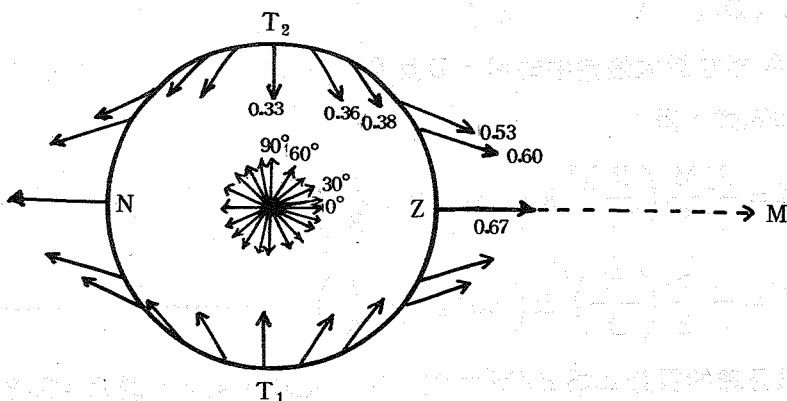


圖 2 地球表面之引潮力分布

三、月球及太陽的潮差如何推算分別為 53.1 公分及 24.4 公分？

潮差的數值推算問題，可以用平衡潮汐論 (equilibrium theory of tide) 解釋，即假定地球全部為深度相等之海水所包圍，而不計地球自轉及水之黏性時，海水之自由表面常保持平衡狀態。亦即所有作用在自由表面上所產生之引潮力位勢，重力以及離心力之和必保持一定。

見圖 3，沒有引潮力時海水的自由表面為 N，有了引潮力後，海水面變形為 W， $\bar{\eta}$ 為引潮力致使水面上升的量，而重力位勢為 $g\bar{\eta}$ ，在 W 面上保持平衡，必然是 $g\bar{\eta} + \Omega = \text{常數}$ 。也就是：

$$\bar{\eta} = -\frac{\Omega}{g} + C$$

[C 爲常數，因總水位變化量爲零，所以 C

爲零。 $g = \frac{KE}{R^2}$ ，K 爲重力常數，E 爲地球

質量，R 爲地球半徑。]

將(5)式代入(6)式，得

$$\bar{\eta} = \frac{3}{2} \frac{M}{E} \left(\frac{R}{D} \right)^3 R \left(\cos^2 \theta - \frac{1}{3} \right) \dots\dots\dots(7)$$

$\bar{\eta}$ 爲太陰潮（月亮引起）的平衡潮高

而 $\bar{\eta}_s$ 爲太陽潮（太陽所引起）的平衡潮高

，可同理找出，得：

$$\bar{\eta}_s = \frac{3}{2} \frac{S}{E} \left(\frac{R}{D_s} \right)^3 R \left(\cos^2 \theta_s - \frac{1}{3} \right) \dots\dots\dots(8)$$

S， D_s ， θ_s 相當於太陰潮中的 M，D 及 θ 。

整理(7)式和(8)式，得：

$$\bar{\eta} = \frac{3}{4} \frac{M}{E} \left(\frac{R}{D} \right)^3 R \left(\cos 2\theta + \frac{1}{3} \right) \dots\dots\dots(9)$$

$$\bar{\eta}_s = \frac{3}{4} \frac{S}{E} \left(\frac{R}{D_s} \right)^3 R \left(\cos 2\theta_s + \frac{1}{3} \right) \dots\dots\dots(10)$$

得知地球與月球的質量比爲 $E/M = 81.53$ ，地球平均半徑爲 $R = 6.370 \times 10^5 \text{ m}$ ，而地球與月球之距離與地球半徑之平均的比 $D/R = 60.26$ ，因此，

$$\bar{\eta} = 26.7 \left(\cos 2\theta + \frac{1}{3} \right) \quad (\text{cm})$$

同理， $S/E = 3.35 \times 10^5$ ， $D_s/R = 2.35 \times 10^4$

$$\bar{\eta}_s = 12.3 \left(\cos 2\theta_s + \frac{1}{3} \right) \quad (\text{cm})$$

當 $\theta = 0$ ，即月球在天頂時， $\theta = 180^\circ$ ，即月球在天底時，潮高最大，此時 $\bar{\eta} = 35.6 \text{ cm}$ 。又 $\theta = 90^\circ$ ，月球在水平線上時潮高最低，此時 $\bar{\eta} = -17.8 \text{ cm}$ 。所以太陰潮（月亮）之潮差爲 53.4 cm 。〔此值與書上之值 53.1 cm 略有不同，恐由於(9)式中，取 R，D，E，M 等值所致。〕太陽潮的情況也是一樣，當太陽在天頂及天底時，潮高最大，爲 16.4 cm ，而太陽在水平線上時，潮高最小爲 -8.3 cm ，故太陽潮的潮差最大爲 24.6 cm 。〔此值與書上之值 24.4 cm 略有不同，亦是由於(10)式中，R， D_s ，E，S 取值所致。〕

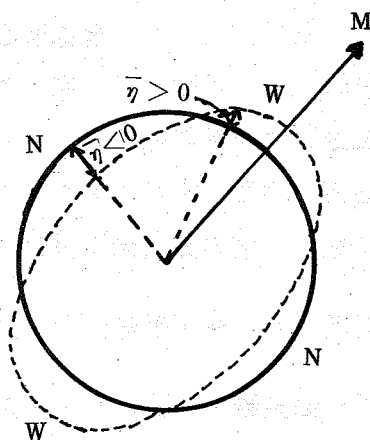


圖 3 平衡潮高

當地球、太陽和月球在一直線上時，也就是太陰潮與太陽潮合成潮潮差最大之時。這就是大潮（Spring tide），時間在朔（新月）及望（滿月）。而在上弦月及下弦月時，太陽潮及太陰潮之合成潮潮差最小，此時即為小潮（Neap tide）。(9)式和(10)式中，如 $\theta_s = \theta + n\pi$ ， $n = 0, 1, 2, \dots$ 時，即為大潮， $\theta_s = \theta \pm \pi/2$ 時，即為小潮。大潮時可表示如下：

$$\begin{aligned}\bar{\eta} + \bar{\eta}_s &= 26.7 (\cos 2\theta + 1/3) + 12.3 (\cos 2\theta + 1/3) \\ &= 39 (\cos 2\theta + 1/3) \quad \text{cm}\end{aligned}$$

小潮時，則為：

$$\begin{aligned}\bar{\eta} + \bar{\eta}_s &= 26.7 (\cos 2\theta + 1/3) + 12.3 \{ \cos 2(\theta \pm \pi/2) + 1/3 \} \\ &= (14.4 \cos 2\theta + 13) \text{ cm}\end{aligned}$$

因此大潮的潮差最大可達 78 cm，小潮時的潮差最大為 28.8 cm 而已。

上述結果，是根據平衡潮理論導出，然實際上現實與理論有所出入，這是因為實際海洋的水深分布是不規則的，摩擦力和慣性的影響，上述公式中的 D ， D_s ， θ ， θ_s 都會隨時間而有複雜的變化，所以平衡潮理論只能給我們粗略的概念，若要仔細研究潮汐，則必需作若干修正。

參考文獻

1. 海洋物理學概論，殷富著，國立編譯館主編出版。
2. 中山自然科學大辭典，第六冊，地球科學，商務印書館。
3. 高中地球科學第二冊，國立編譯館。
4. 高中基礎地球科學，國立編譯館。