

## О ВЛИЯНИИ СНЕЖНЫХ МАСС НА ОТКЛОНЕНИЕ ОТВЕСНЫХ ЛИНИЙ

Примем, что возмущающие снежные массы образуют слой на сфере радиуса  $R$ . Требуется учесть влияние на отвес в данной точке неоднородного сферического слоя поверхностной плотности  $\mu$  снежного покрова.

С этой целью получим формулу для учета влияния сконденсированных снежных масс на составляющие отклонения отвеса. Будем исходить из общего выражения для потенциала притяжения масс снежного покрова:

$$V = f \int \frac{\mu d\sigma}{r}; \quad (1)$$

$$d\sigma = R^2 \sin \psi d\psi dA, \quad r = 2R \sin \frac{\psi}{2}, \quad (2)$$

где  $\mu$  — поверхностная плотность снега;  $d\sigma$  — элемент поверхности сферы;  $r$  — расстояние от исследуемой до текущей точки.

Составляющие отклонения отвесных линий можно выразить через производные от потенциала притяжения снежных масс по направлению меридиана и первого вертикала.

Тогда

$$\xi = -\frac{1}{\gamma} \frac{\partial V}{\partial x}, \quad \eta = -\frac{1}{\gamma} \frac{\partial V}{\partial y},$$

или

$$\xi = -\frac{1}{R\gamma} \frac{\partial V}{\partial B}, \quad \eta = -\frac{1}{R \cos B \gamma} \frac{\partial V}{\partial L}.$$

Используя формулы Стокса [3] для вычисления градиентов потенциала, имеем

$$\xi = -\frac{f}{R\gamma} \int_0^\pi F(\bar{M}) \frac{\partial \Phi(\psi)}{\partial \psi} \cos A d\sigma.$$

$$\eta = -\frac{f}{R\gamma} \int_0^\pi F(\bar{M}) \frac{\partial \Phi(\psi)}{\partial \psi} \sin A d\sigma.$$

В этих формулах  $F(\bar{M})$  — «обкладка», которая задана для всех точек сферы, а  $\Phi(\psi)$  — ядро интеграла (1), зависящего только от  $\psi$ . Учитывая (2), можно записать

$$\xi = -\frac{fR}{\gamma} \int_0^\pi \int_0^{2\pi} F(\bar{M}) \frac{\partial \Phi(\psi)}{\partial \psi} \sin \psi \cos A d\psi dA,$$

$$\eta = -\frac{fR}{\gamma} \int_0^{\pi} \int_0^{2\pi} F(\bar{M}) \frac{\partial \Phi(\psi)}{\partial \psi} \sin \psi \sin A d\psi dA. \quad (3)$$

В нашем случае

$$F(\bar{M}) = \mu, \quad \Phi(\psi) = \frac{1}{2R \sin \frac{\psi}{2}}, \quad \frac{\partial \Phi(\psi)}{\partial \psi} \sin \psi = -\frac{1}{2R} \frac{\cos^2 \frac{\psi}{2}}{\sin \frac{\psi}{2}}.$$

Подставляя эти выражения в (3), получаем

$$\xi = \frac{f}{2\gamma} \int_0^{\pi} \int_0^{2\pi} \mu \frac{\cos^2 \frac{\psi}{2}}{\sin \frac{\psi}{2}} \cos A d\psi dA,$$

$$\eta = \frac{f}{2\gamma} \int_0^{\pi} \int_0^{2\pi} \mu \frac{\cos^2 \frac{\psi}{2}}{\sin \frac{\psi}{2}} \sin A d\psi dA.$$

Для вычисления этих интегралов методом численного интегрирования разобьем всю область сферы на трапеции, внутри которых можно было бы считать  $\mu = \text{const}$ . Тогда учет влияния на составляющие отклонения отвеса слоя снежных масс сферической трапеции, ограниченной двумя малыми кругами радиусов  $\psi_1$  и  $\psi_2$  и азимутами  $A_1$  и  $A_2$  можно производить по формулам

$$\xi_T = \frac{f\rho''}{\gamma} \mu (\sin A_2 - \sin A_1) \left( \ln \operatorname{tg} \frac{\psi_2}{4} - \ln \operatorname{tg} \frac{\psi_1}{4} + \cos \frac{\psi_2}{2} - \cos \frac{\psi_1}{2} \right),$$

$$\eta_T = \frac{f\rho''}{\gamma} \mu (\cos A_2 - \cos A_1) \left( \ln \operatorname{tg} \frac{\psi_2}{4} - \ln \operatorname{tg} \frac{\psi_1}{4} + \cos \frac{\psi_2}{2} - \cos \frac{\psi_1}{2} \right).$$

Опишем кратко методику учета влияния масс снежного покрова на составляющие отклонения отвеса. Вначале необходимо вокруг исследуемого пункта выделить центральную область ( $0^\circ < \psi < \psi_0$ ), в пределах которой поверхностную плотность снежных масс можно принять постоянной. Очевидно, что такая область не влияет на составляющие отклонения отвеса. Далее вокруг исследуемого пункта выделяют область от  $\psi_0 < \psi < \pi$ , предварительно разбив их на отдельные сферические зоны. Разбивку по азимуту удобно выполнить с учетом принципа равного влияния отдельных трапеций сферической зоны, т. е.

$$\sin A_1 - \sin A_0 = \sin A_2 - \sin A_1 = \dots = \sin A_n - \sin A_{n-1} = P,$$

$$\cos A_1 - \cos A_0 = \cos A_2 - \cos A_1 = \dots = \cos A_n - \cos A_{n-1} = q.$$

Приравняв разность синусов азимутов постоянному числу  $P$ , а разность косинусов азимутов числу  $q$  и учитывая, что в сферическом кольце будет  $n$  трапеций, получаем формулу для составляющих отклонений отвеса сферической зоны, ограниченной радиусами  $\psi_1$  и  $\psi_2$

$$\xi''_{\text{сф. зоны}} = \frac{f\rho''}{\gamma} P \sum_{i=1}^n \mu_i \left( \ln \operatorname{tg} \frac{\psi_2}{4} - \ln \operatorname{tg} \frac{\psi_1}{4} + \cos \frac{\psi_2}{2} - \cos \frac{\psi_1}{2} \right),$$

$$\eta''_{\text{сф. зоны}} = \frac{f\rho''}{\gamma} q \sum_{i=1}^n \mu_i \left( \ln \operatorname{tg} \frac{\psi_2}{4} - \ln \operatorname{tg} \frac{\psi_1}{4} + \cos \frac{\psi_2}{2} - \cos \frac{\psi_1}{2} \right).$$

Используя методику учета аномальных атмосферных масс на отклонение отвеса [2] и беря в расчет то, что с удалением от исследуемого пункта влияние масс снежного покрова на составляющие отклонений отвеса уменьшается, то, как показано в [1], достаточно ограничиться сферической зоной  $\psi \leq 10^\circ$ . Предварительные расчеты показали, что влияние снежных масс на отклонение отвеса имеет сезонный характер и может достигать несколько тысячных долей секунды дуги. Такого порядка величины необходимо учитывать при исследовании сезонных изменений углов между отвесными линиями астрономических инструментов [4] и непривливых изменений ускорения свободного падения.

1. Гудз И. Н., Дзулит П. Д. О влиянии атмосферы на силу тяжести и ее потенциал в точках физической поверхности Земли // Геодезия, картография и аэрофотосъемка. 1972. Вып. 16. С. 35—38. 2. Дзулит П. Д. Влияние атмосферных масс на гравитационное поле Земли // Геодезия, картография и аэрофотосъемка. 1966. Вып. 5. С. 5—14. 3. Идельсон Н. И. Теория потенциала. Л.; М., 1936. 4. Миронов И. Т. Изменения направлений отвесных линий по данным астрономических наблюдений. Повторные гравиметрические наблюдения. М., 1980.