

УДК 528.22:531.26

М. И. МАРЫЧ, И. Н. ГУДЗ, П. Д. ДВУЛИТ

ОПЫТ ВЫЧИСЛЕНИЯ УКЛОНЕНИЯ ОТВЕСА НА МОДЕЛЯХ ЗЕМЛИ

В настоящее время уже получены формулы, позволяющие вычислять уклонения отвеса в горном районе. Эти формулы эквивалентны формулам первого приближения Молоденского, но в них вместо поправок G_1 к измеренным аномалиям силы тяжести фигурируют вычисляемые вертикальные градиенты этих аномалий.

Составляющая уклонения отвеса в плоскости меридиана определяется выражением [1, 2]

$$\xi'' = -\frac{1}{2\pi\gamma} \int_0^\pi \int_0^{2\pi} \left[\Delta g - \left(\frac{\partial \Delta g}{\partial \rho} \right)_0 H \right] Q(\psi) \cos A d\psi dA - \frac{\rho'' H_0}{\gamma} \frac{d\Delta g}{dl} \quad (1)$$

Первый интегральный член данного выражения, содержащий измеренные аномалии силы тяжести Δg , представляет собой обычную формулу Венинг-Мейнеса, по которой находят нулевые или стоксово приближение ξ_0 уклонения отвеса. Остальные члены этой формулы

$$\xi_1'' = \frac{1}{2\pi\gamma} \int_0^\pi \int_0^{2\pi} \left(\frac{\partial \Delta g}{\partial \rho} \right)_0 H Q(\psi) \cos A d\psi dA - \frac{\rho'' H_0}{\gamma} \frac{d\Delta g}{dl} \quad (2)$$

дают первую поправку Молоденского к ξ_0 . Здесь

$$\left(\frac{\partial \Delta g}{\partial \rho} \right)_0 = \frac{1}{2\pi R} \int \frac{\Delta g - \Delta g_0}{r^3} d\sigma \quad (3)$$

вертикальный градиент силы тяжести, определяемый по формуле Нумерова, в которой $r = 2 \sin \frac{\psi}{2}$, Δg_0 — значение аномалии силы тяжести в исследуемой точке, $d\sigma$ — элемент поверхности сферы единичного радиуса. Входящую в последний член формул (1) и (2) величину $\frac{d\Delta g}{dl}$ можно найти на карте по значениям Δg двух точек, близких к исследуемой и расположенных на меридиане последней на расстоянии dl ; H — высота рельефа Земли, H_0 — значение в исследуемой точке.

В нашей работе согласно формуле (2) выполнены вычисления уклонения отвеса для моделей Земли по построенным для них гравиметрическим картам. В качестве моделей использованы две модели В. Ф. Ережеева, хорошо аппроксимирующие рельеф и гравитационное поле горного района. Первая модель [4] представляет собой конус, высота которого над отсчетной плоскостью (основание конуса) 4,1 км, радиус

основания — 24,6 км. На расстоянии 0,6 км от оси конуса поверхность последнего переходит в параболоид, вершина которого на 50 м ниже вершины конуса. За аномальные массы приняты две материальные точки, расположенные на оси конуса; первая из них находится над отсчетной плоскостью на высоте 2 км, вторая расположена ниже этой плоскости на глубине 4 км. Аномалии силы тяжести, в качестве которых приняты вертикальные составляющие притяжения аномальных масс на вершине горы, соответственно равны 100 и 150 мгал.

Во второй модели [7] в отличие от первой высоты H определяются по формуле

$$H = H_0 \left[1 - \left(\frac{l}{l_c} \right)^2 \right],$$

где H_0 — высота вершины модели, равная 4 км, l — расстояние точек поверхности модели от ее оси вращения, l_c — значение l для плоскости отсчета ($H=0$).

Вычисления ξ_1 выполнялись хорошо испытанным методом ЦНИИГАиК с использованием палеток Еремеева для определений уклонов отвеса по формулам Венинг-Мейнеса. Для нахождения вертикальных градиентов аномалии силы тяжести в стоксовом приближении (3) использована следующая рабочая формула [5]:

$$\left(\frac{\partial \Delta g}{\partial \rho} \right)_0 = - \sum_{i=1}^n \left(\frac{1}{R_i} - \frac{1}{R_{i-1}} \right) \delta g, \quad (4)$$

где R_i — радиусы колец палетки, δg — разности осредненных значений аномалий силы тяжести по кольцам палетки и значения аномалий в исследуемой точке. При определении влияния центральной зоны от 0 до 5 км градиенты вычислялись в точках пересечения пяти колец палетки с ее радиусами; при учете влияния ближней зоны от 5 км до 100 км градиенты определялись для точек, совпадающих с центрами трапеций палетки. При этом оказалось, что в ближней зоне достаточно ограничиться радиусом порядка 30 км.

Высоты H рельефа Земли, входящие в формулы (1) или (2), могут быть увеличены или уменьшены на одинаковую постоянную величину, причем и так, чтобы отсчетная сфера проходила через исследуемую точку. От этого результат не изменится [3]. Если принять, что высота H_0 в исследуемой точке равна нулю, то есть отсчетная сфера проходит через исследуемую точку, то формула (1) приводится к формуле Арнольда [6]. В этом случае равенство (2) примет вид

$$\xi_1^* = \frac{1}{2\pi\gamma} \int_0^\pi \int_0^{2\pi} \left[\left(\frac{\partial \Delta g}{\partial \rho} \right)_0 (H - H_0) \right] Q(\psi) \cos A d\psi dA. \quad (5)$$

Сопоставляя (2) и (5), видим, что

$$\rho'' \frac{d\Delta g}{dl} = - \frac{1}{2\pi} \int_0^\pi \int_0^{2\pi} \left(\frac{\partial \Delta g}{\partial \rho} \right)_0 Q(\psi) \cos A d\psi dA. \quad (6)$$

Таким образом, величина $\frac{d\Delta g}{dl}$, найденная по гравиметрической карте, должна быть равной ее значению, вычисленному по формуле (6). Это в известной степени контролирует надежность определения градиентов по формуле (4).

Таблица 1

Результаты вычислений уклонений отвеса в первом приближении Молоденского для модели 1

№ точек	l, км	H ₀ , км	Точное значение ξ''_0	По Молоденскому						По Арнольду						По формуле (2)		
				ξ''_0	ξ''_1	ξ''_2	ξ''_3	ξ''_4	ξ''_5	ξ''_6	ξ''_7	ξ''_8	ξ''_9	ξ''_{10}	ξ''_{11}	ξ''_{12}	ξ''_{13}	$G_{0,1} \frac{c}{M}$
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	13	14	15	16			
1	0,6	4,0	+ 8,21	+ 6,72	+ 1,79	- 6,25	0,00	+ 8,51	+ 2,26	+ 1,31	0,00	+ 1,31	+ 5,05	+ 4,84	+ 1,26			
2	2,4	3,7	+ 17,20	+ 15,53	+ 2,00	- 3,99	0,00	+ 5,97	+ 1,98	+ 1,77	- 0,05	+ 1,72	+ 6,92	+ 7,16	+ 1,79			
3	9,6	2,5	+ 13,56	+ 12,13	+ 1,30	+ 2,02	0,00	+ 1,42	+ 1,44	- 0,12	+ 1,18	+ 1,06	+ 1,50	+ 1,89	+ 1,34			

Таблица 2

Результаты вычислений уклонений отвеса в первом приближении Молоденского для модели 2

№ точек	l, км	H ₀ , км	Точное значение, ξ''_0	По Молоденскому						По Арнольду						По формуле (2)		
				ξ''_0	ξ''_1	ξ''_2	ξ''_3	ξ''_4	ξ''_5	ξ''_6	ξ''_7	ξ''_8	ξ''_9	$G_{0,1} \frac{c}{M}$	$G, \frac{c}{M}$	ξ''_1		
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12							
1	1,0	3,9	+ 11,98	+ 10,61	+ 1,43	+ 1,76	- 0,28	+ 1,48	+ 9,23	+ 8,66	+ 1,39							
2	3,0	3,5	+ 18,09	+ 14,92	+ 3,28	+ 3,77	- 0,67	+ 3,20	+ 5,00	+ 5,04	+ 3,23							
3	10,0	0,4	+ 16,35	+ 12,36	+ 3,69	+ 0,37	+ 3,97	+ 4,34	+ 2,14	+ 1,97	+ 3,99							

Основные результаты вычислений, полученные для первой и второй моделей Еремеева, приведены соответственно в табл. 1 и 2. Величины $\frac{\rho''}{\gamma} \frac{d\Delta g}{dl}$, фигурирующие в формуле (2), были определены дважды: G — по карте и G_b — по формуле (6); их значения даны соответственно в столбцах 15 и 14 табл. 1 и 11 и 10 табл. 2. В соответствии с этим были получены значения поправки ξ_1 . В таблицах приведены результаты, соответствующие второму случаю (столбцы 13 и 9). Они совпадают с результатами, получаемыми по формулам Арнольда (5). В столбце 6 табл. 1 и столбце 6 табл. 2 даны результаты вычислений В. Ф. Еремеева по формулам Молоденского; эти результаты приняты нами за точные, так как были найдены аналитически и, следовательно, с большей точностью. Сопоставление наших результатов (столбцы 13 табл. 1 и 9 табл. 2) с точными показывают, что они отличаются от последних на величины порядка нескольких десятых секунд. При этом величины ξ_1 , вычисленные для первого случая ($\frac{d\Delta g}{dl}$ находится по карте), при больших высотах H_0 менее точны. Но так как с целью контроля вычисления градиентов по формуле (4) величины $\frac{\rho''}{\gamma} \frac{d\Delta g}{dl}$ должны быть найдены дважды — по формуле (6) и по карте, то при вычислениях ξ_1 по (2) всегда можно воспользоваться вычисленным значением этой величины, в результате чего не будет потеряна точность вычисления ξ_1 .

Если найденные по формуле (4) значения градиентов пропорциональны искомым их значениям, то величины G и G_b , помещенные соответственно в столбцах 15, 14 табл. 1 и 11 и 10 табл. 2, позволяют улучшить найденные по формулам (2) и (5) величины ξ_1 . Для этого следует только вычисленное значение ξ_1 умножить на величину $\frac{G}{G_b}$. Такие результаты приведены в таблицах (столбцы 16 и 12).

Этим же методом были найдены поправки ξ_1 для первой модели согласно первому приближению формул Молоденского [4]. Поправки G_1 к аномалиям силы тяжести, фигурирующие в названной формуле, были взяты из [4]. Результаты этих вычислений даны в табл. 1, столбец 10. В столбцах 7, 8, 9 приведены соответственно значения поправки ξ_1 за влияние центральной зоны от 0 до 5 км, за влияние ближней зоны и поправок за наклон физической поверхности Земли в данной точке. Отдельные значения поправки ξ_1 за влияние центральной и ближней зон, соответствующие вычислениям по формуле (2), помещены в столбцах 11 и 12 табл. 1. Полученные в обоих случаях результаты показывают, что для первой и второй точек основную часть поправки ξ_1 дает учет центральной зоны. Для третьей точки влияние центральной зоны незначительное; здесь основную часть поправки дает учет ближней зоны. По формуле Молоденского искомая поправка оказалась равной поправке за наклон (столбец 9 табл. 1)*. Аналогичные результаты получены и для второй модели. Это соответствует выводу В. Ф. Еремеева, что при вычислении по формуле Арнольда основную часть поправки дает не центральная зона, а ближайшая [7]. Однако нам представляется, что для вычислений поправки ξ_1 указанным методом по формулам (2) или (5) можно пользоваться той же гравиметрической картой, которой пользуются при вычислении стоксова приближения ξ_0 , и нет необходимости дополнительно уточнять ее вне центральной зоны.

* В соответствии с дипломным заданием студент В. И. Муха выполнил вычисления, результаты которых близки к нашим.

ЛИТЕРАТУРА

1. Марыч М. И. Об определении отклонений отвеса на физической поверхности Земли. — В сб.: Геодезия, картография и аэрофотосъемка, вып. 3. Изд-во Львовского ун-та, 1965.
2. Марыч М. И. Приведение формулы В. В. Бровара, определяющей фигуру Земли, к ряду Тейлора. — В сб.: Геодезия, картография и аэрофотосъемка, вып. 6. Изд-во Львовского ун-та, 1967.
3. Марыч М. И. О втором приближении М. С. Молоденского для возмущающего потенциала. — В сб.: Геодезия, картография и аэрофотосъемка, вып. 10. Изд-во Львовского ун-та, 1969.
4. Молоденский М. С., Еремеев В. Ф., Юркина М. И. Методы изучения внешнего гравитационного поля и фигуры Земли. Тр. ЦНИИГАиК, вып. 131, М., Геодезиздат, 1960.
5. Сажина Н. Б., Грушинский Н. П. Гравитационная разведка. М., «Недра», 1966.
6. Arnold K. The boundary-value problem of physical geodesy and its Solution. *Studia geophysica et geodaetica*, 1965, 9, № 2.
7. Yermeev V. F. An Investigation of some Methods of calculating plumb-line deflections on an Earth Model. *Studia geophysica et geodaetica*, 1970, 14, № 2.

Работа поступила в редколлегию 17 мая 1972 года.
Рекомендована кафедрой высшей геодезии и гравиметрии Львовского политехнического института.
