
КРАТКИЕ СООБЩЕНИЯ

УДК 550.831

ОПРЕДЕЛЕНИЕ ГЕОМЕТРИЧЕСКИХ ПАРАМЕТРОВ И ИЗБЫТОЧНОЙ ПЛОТНОСТИ (МАССЫ) ПЛАСТОВ ЖЕЛЕЗИСТЫХ КВАРЦИТОВ С ПОМОЩЬЮ МЕТОДА ПОДБОРА ПО АНОМАЛИЯМ СИЛЫ ТЯЖЕСТИ

Ю. В. Антонов, И. Ю. Антонова

Воронежский государственный университет

Поступила в редакцию 28 сентября 2012 г.

Аннотация. Рассмотрен вопрос подбора аномалий силы тяжести с помощью цилиндров и шаров. Рекомендуется использование данного варианта подбора на практике.

Ключевые слова: подбор, сила тяжести, цилиндр.

Abstract. Considered the issue of selection of gravity anomalies with the help of cylinders and spheres. It is recommended to use this option, the selection of the practice.

Key words: selection, gravity, cylinder

При геолого-разведочных работах на железистых кварцитах КМА предварительно проводят магнитную и гравиметрическую съемки, которые позволяют определить местоположение, контакты с вмещающей толщей, а также форму и избыточную плотность пластов железистых кварцитов. Определение избыточной плотности и геометрических параметров пластов в свою очередь дают возможность провести прогнозную оценку запасов железной руды [1, 2].

На практике при определении формы аномальных тел в гравиметрии часто пользуются так называемым «неформализованным» методом подбора [3]. Интерпретатор аппроксимирует аномальное геологическое тело набором элементарных тел. В настоящее время метод подбора в указанном варианте, несмотря на ряд недостатков, является наиболее эффективным способом решения обратной задачи гравиразведки. Главным достоинством метода является то, что интерпретатор накладывает определенные ограничения на форму и плотность аномальных тел, исходящими из данных о геологическом разрезе. Конечно, данные о геологическом разрезе тоже несут долю субъективизма, но они вносят в полученное решение погрешности на порядок меньше, чем решение с помощью, например, метода регуляризации. Метод подбора проигрывает всем остальным методам только в автоматизации процесса.

По методу подбора опубликовано огромное количество статей [3], но из-за того что метод не формализован, то нет никакой обобщающей рабо-

ты, в которой бы были определены основные критерии этого метода.

При подборе в качестве элементарных ячеек для аппроксимации геологических объектов чаще всего используют квадраты (кубы), прямоугольники (параллелепипеды), шестигранники и другие фигуры. При использовании указанных фигур создается плотная упаковка. Некоторая сложность формул и неприятности при вычислении арктангенсов и логарифмов (наличие в знаменателе нуля или очень малого числа) создают некоторые неудобства при вычислениях, хотя это обстоятельство не столь существенно. Тем не менее, многие интерпретаторы очень часто используют в качестве элементарной ячейки цилиндр или шар (формула проще и особенностей нет), забывая о том, что с помощью цилиндров и шаров нельзя получить плотной упаковки пространства. В результате такого подбора получаются, как будет показано в статье, завышенные значения плотности. Но, несмотря на указанный недостаток, при подборе цилиндры можно использовать в качестве элементарной ячейки и добиваться нужного результата. Покажем это на простом примере для квадрата.

Обратимся к рис. 1, где показано заполнение квадрата цилиндрами при различных радиусах. Рассмотрим вначале аномалии от квадрата со стороной $2R$ и вписанного цилиндра радиуса R в квадрат ($n = 1$). Это тот случай, когда будет наихудшее приближение. Естественно, аномалия от цилиндра по амплитуде будет меньше аномалии от квадрата (рис. 2). Разность между аномалиями от квадрата и цилиндра показана на том же

© Антонов Ю. В., Антонова И. Ю., 2012

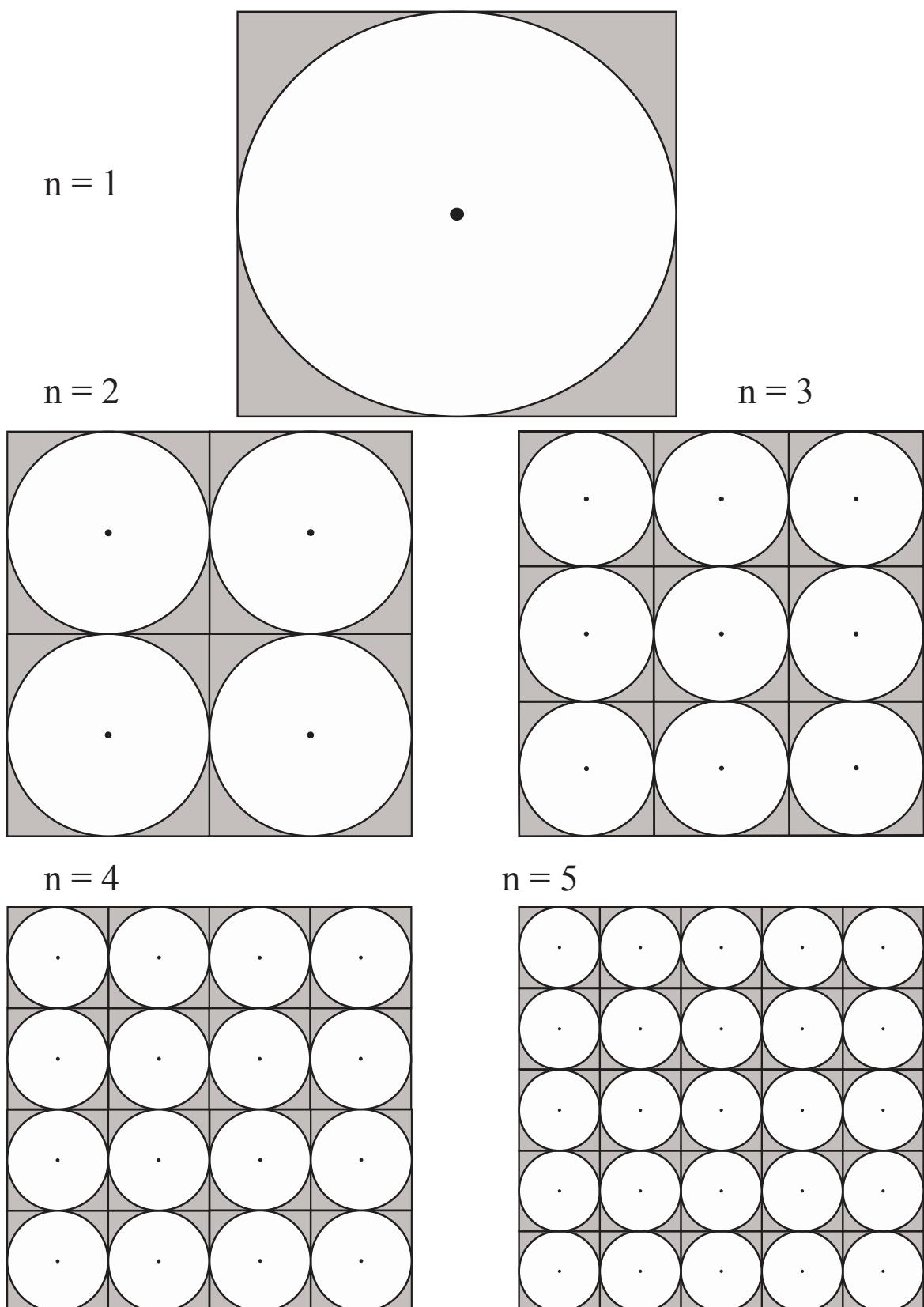


Рис. 1. Модели подбора

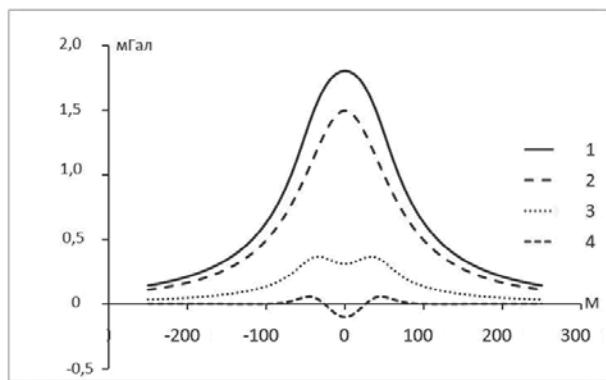


Рис. 2. Сравнение аномалии силы тяжести от квадрата с аномалией от вписанного цилиндра: ширина квадрата ($2b = 100$ м), глубины залегания нижней ($h = 20$ м) и верхней кромок квадрата ($H = 120$ м), радиус цилиндра ($R = 50$ м):

1 – аномалия силы тяжести от квадрата; 2 – аномалия силы тяжести от вписанного цилиндра; 3 – разность между аномалиями от квадрата и цилиндра; 4 – разность между аномалией от квадрата и аномалией от цилиндра, умноженной на коэффициент $4/\pi$

рис. 2. Графически это расхождение объясняется недоучетом масс, расположенных в углах цилиндра (на рис. 1 эти массы заштрихованы). Очевидно, неучтенные массы равны разности площадей квадрата и цилиндра

$$\Delta M = \sigma(4R^2 - \pi R^2), \quad (1)$$

где ΔM – неучтенные массы, σ – избыточная плотность.

Если будем заполнять квадрат цилиндрами с радиусом меньшим в два раза первоначального (в этом случае в квадрате будет 4 цилиндра), то площадь неучтенных масс будет оставаться прежней

$$\begin{aligned} \Delta M &= \sigma[4R^2 - \pi(R^2/4 + R^2/4 + R^2/4 + R^2/4)] = \\ &= \sigma(4R^2 - \pi R^2) \end{aligned} \quad (2)$$

Легко показать, что при любом n (четном или нечетном) площадь неучтенных масс будет оставаться неизменной. В общем случае формула (2) будет иметь вид

$$\Delta M = \sigma(4R^2 - \pi \sum(R^2/n^2)) = \sigma(4R^2 - \pi R^2), \quad (3)$$

где n – радиус цилиндров.

Как бы мы ни уменьшали радиусы цилиндров, мы никогда не добьемся компактного заполнения квадрата цилиндрами.

Пусть n стремится в бесконечность. Неучтенные массы как бы равномерно покроют всю площадь квадрата. Следовательно, отношение неучтенных масс к общей массе квадрата составит примерно

$$k = (1 - \pi/4) \approx 0,2146, \quad (4)$$

т.е. неучтенные массы составляют пятую часть.

Отношение амплитуд аномалий от квадрата и цилиндра приблизительно будет равным отношению масс этих тел ($\pi/4$). Таким образом, чтобы при подборе аномалии от квадрата и цилиндра совпали между собой по амплитуде, необходимо умножить значения аномалии от цилиндра на величину $4/\pi$.

Для случая трехмерной задачи результаты будут аналогичными, и конечные формулы для остаточной массы и ее отношение к полной массе будут иметь вид

$$\Delta M = \sigma(8R^3 - (4/3)\pi R^3), k = (1 - \pi/6) \approx 0,4797 \quad (5).$$

Кстати, необходимо остановиться на оценке расхождения между аномалиями цилиндра и квадрата. Среднеквадратическая оценка здесь явно не подходит, так как она будет зависеть от длины интервала, на котором производится подбор. Причем с увеличением интервала оценки среднеквадратическое отклонение будет стремиться к нулю. Видимо, за оценку расхождения следует принять максимальное расхождение в максимуме подбираемой аномалии. Расхождение в центре аномалии является мажорантой, и всегда будем уверены, что реальная погрешность будет меньше мажорантной оценки.

Поэтому казавшийся на первый взгляд вывод о том, что с увеличением количества цилиндров в квадрате (естественно за счет уменьшения радиуса цилиндров) подобранная аномалия будет стремиться к наблюдаемой, не состоятелен. На рис. 3 (кривая 1) показана разность амплитуд в максимуме аномалий между подобранный и наблюдаемой аномалиями в зависимости от n . Число n означает, что радиус цилиндров равен R/n , или что равнозначно тому, что в квадрате вмещается n^2 цилиндров. Как видим, разность с ростом n не снижается.

Вернемся к рис. 2, на котором показаны подобранные и наблюденные аномалии при $n = 1$. Расхождение между ними довольно значительны и составляют в максимуме более 17 % от амплитуды наблюданной аномалии. А теперь умножим значения силы тяжести от цилиндра на корректирующий коэффициент $4/\pi$. Расхождение между значениями силы тяжести от цилиндра и квадрата (рис. 2, кривая 4) резко уменьшается. С увеличением числа n эти расхождения также уменьшаются (рис. 3, кривая 2). Для моделей с большим числом цилиндров расхождения (их невозможно отразить

на рисунке) между подобранный и наблюденной аномалиями приведены полностью в таблице. По существу погрешности (ϵ) без корректирующего коэффициента на порядок больше погрешностей (δ) с коэффициентом $4/\pi$.

Рассмотренная методика подбора была опробована при интерпретации аномалий силы тяжести над железистыми кварцитами на Яценском участке КМА (рис. 4). Участок располагается в Фатеевской аномальной зоне, породы которой представлены железисто-кремнисто сланцевой формацией (курская серия нижнего протерозоя)

и образуют узкую сжатую синклинальную складку протяженностью около 40 км. Железорудная толща представлена гематит-магнетитовыми и силикатно-магнетитовыми кварцитами с прослоями межрудных сланцев и образует две полосы. Мощность осадочного чехла 100–180 м. Плотность железистых кварцитов – 3,55 г/см³. Плотность всех пород вмещающей толщи практически одинакова – 2,70 г/см³. На указанном участке были проведены детальные гравитационная и магнитная съемки.

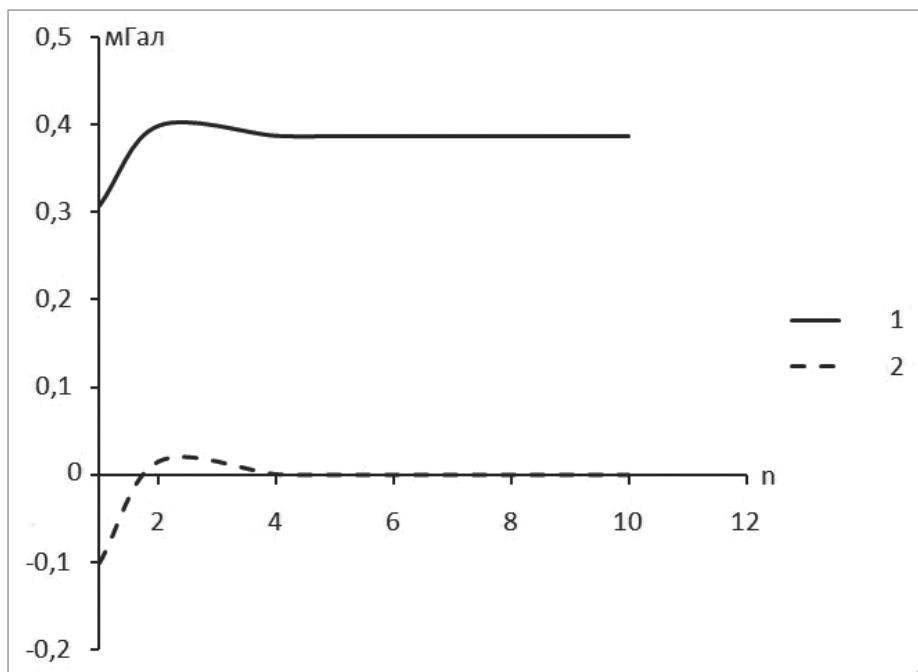


Рис. 3. Разность между аномалиями от квадрата и цилиндра при различном количестве цилиндров без (ϵ) (1) и с учетом (δ) корректирующего коэффициента $4/\pi$ (2)

В наблюдаемом поле силы тяжести пласты железистых кварцитов проявляются двумя локальными аномалиями небольшой амплитуды на фоне интенсивной региональной аномалии типа ступени. В магнитном поле очень четко отмечаются пластины железистых кварцитов. С помощью магнитных аномалий достаточно надежно определяется ширина пластов, что используется при использовании метода подбора для задания размеров тела. Интерпретация аномалии силы тяжести проводилась с предварительным исключением регионального фона [2]. После исключения регионального фона была получена локальная аномалия, под которую и проводился подбор. Расхождение между наблюденной и подобранный аномалиями (подобранный аномалия на рис. 4 отмечена черными кружками) не превысило $\pm 0,07$ мГал

при погрешности наблюдений $\pm 0,05$ мГал. В результате подбора после умножения на корректирующий коэффициент были получены избыточные плотности 0,39 г/см³ и 0,80 г/см³, что близко к лабораторным измерениям. Левый пласт имеет вдвое меньшую избыточную плотность из-за наличия среди железистых кварцитов пропластков безрудных сланцев. Избыточная масса оставила 49,007 г/см³.

Таким образом, при подборе аномалий силы тяжести использовать в качестве элементарных тел цилиндры (двумерный случай) и шары (трехмерный случай) можно с учетом высказанных в статье замечаний. Полученные плотности в результате подбора необходимо умножить на коэффициент $\pi/4$.

Сравнение при подборе значений силы тяжести от модели с и без учета корректирующего коэффициента

Таблица

X, м	Δg	Модель	n = 1			n = 2			Модель			n = 5			Модель			n = 10		
			Δg	e	Δ	Δg	e	Δ	Δg	e	Δ	Δg	e	Δ	Δg	e	Δ	Δg	e	Δ
0	1,8045	1,4967	0,3077	-0,1012	1,4053	0,3992	0,0153	1,4167	0,3877	0,0007	1,4172	0,3872	0,0001							
10	1,7854	1,4668	0,3185	-0,0822	1,3983	0,3871	0,0050	1,4026	0,3828	-0,0004	1,4022	0,3831	0,0001							
20	1,7272	1,3838	0,3434	-0,0346	1,3661	0,3611	-0,0122	1,3564	0,3708	0,0002	1,3566	0,3707	0,0001							
30	1,6282	1,2645	0,3637	0,0182	1,2898	0,3384	-0,0140	1,2788	0,3494	0,0000	1,2788	0,3494	0,0000							
40	1,4877	1,1283	0,3594	0,0511	1,1693	0,3185	-0,0010	1,1693	0,3184	-0,0010	1,1685	0,3193	0,0000							
50	1,3145	0,9911	0,3234	0,0527	1,0266	0,2879	0,0075	1,0322	0,2823	0,0003	1,0324	0,2821	0,0000							
60	1,1339	0,8628	0,2711	0,0354	0,8860	0,2479	0,0059	0,8901	0,2438	0,0006	0,8906	0,2434	0,0001							
70	0,9710	0,7484	0,2227	0,0182	0,7607	0,2103	0,0025	0,7625	0,2086	0,0002	0,7627	0,2084	0,0000							
80	0,8337	0,6490	0,1847	0,0074	0,6543	0,1794	0,0006	0,6548	0,1789	0,0001	0,6548	0,1789	0,0000							
90	0,7200	0,5642	0,1558	0,0017	0,5655	0,1545	0,0000	0,5655	0,1545	0,0000	0,5655	0,1545	0,0000							
100	0,6258	0,4922	0,1335	-0,0009	0,4917	0,1341	-0,0002	0,4915	0,1343	0,0000	0,4915	0,1343	0,0000							
110	0,5473	0,4314	0,1159	-0,0019	0,4301	0,1173	-0,0002	0,4299	0,1174	0,0000	0,4299	0,1175	0,0000							
120	0,4817	0,3800	0,1017	-0,0021	0,3785	0,1032	-0,0002	0,3783	0,1034	0,0000	0,3783	0,1034	0,0000							
130	0,4263	0,3364	0,0899	-0,0020	0,3350	0,0914	-0,0002	0,3348	0,0915	0,0000	0,3348	0,0915	0,0000							
140	0,3794	0,2993	0,0800	-0,0018	0,2981	0,0813	-0,0001	0,2980	0,0814	0,0000	0,2980	0,0814	0,0000							
150	0,3393	0,2677	0,0717	-0,0015	0,2666	0,0727	-0,0001	0,2665	0,0728	0,0000	0,2665	0,0728	0,0000							
160	0,3050	0,2405	0,0645	-0,0012	0,2396	0,0654	-0,0001	0,2395	0,0654	0,0000	0,2395	0,0654	0,0000							
170	0,2753	0,2170	0,0583	-0,0010	0,2163	0,0590	-0,0001	0,2162	0,0591	0,0000	0,2162	0,0591	0,0000							
180	0,2496	0,1966	0,0529	-0,0008	0,1960	0,0535	0,0000	0,1960	0,0536	0,0000	0,1960	0,0536	0,0000							
190	0,2271	0,1789	0,0482	-0,0006	0,1784	0,0487	0,0000	0,1784	0,0487	0,0000	0,1784	0,0487	0,0000							
200	0,2075	0,1633	0,0441	-0,0005	0,1630	0,0445	0,0000	0,1629	0,0445	0,0000	0,1629	0,0445	0,0000							
210	0,1902	0,1497	0,0405	-0,0004	0,1494	0,0408	0,0000	0,1493	0,0408	0,0000	0,1493	0,0408	0,0000							
220	0,1749	0,1376	0,0373	-0,0003	0,1373	0,0375	0,0000	0,1373	0,0375	0,0000	0,1373	0,0375	0,0000							
230	0,1613	0,1269	0,0344	-0,0003	0,1267	0,0346	0,0000	0,1267	0,0346	0,0000	0,1267	0,0346	0,0000							
240	0,1492	0,1173	0,0318	-0,0002	0,1172	0,0320	0,0000	0,1172	0,0320	0,0000	0,1172	0,0320	0,0000							
250	0,1380	0,1088	0,0295	-0,0002	0,1087	0,0297	0,0000	0,1087	0,0297	0,0000	0,1087	0,0297	0,0000							

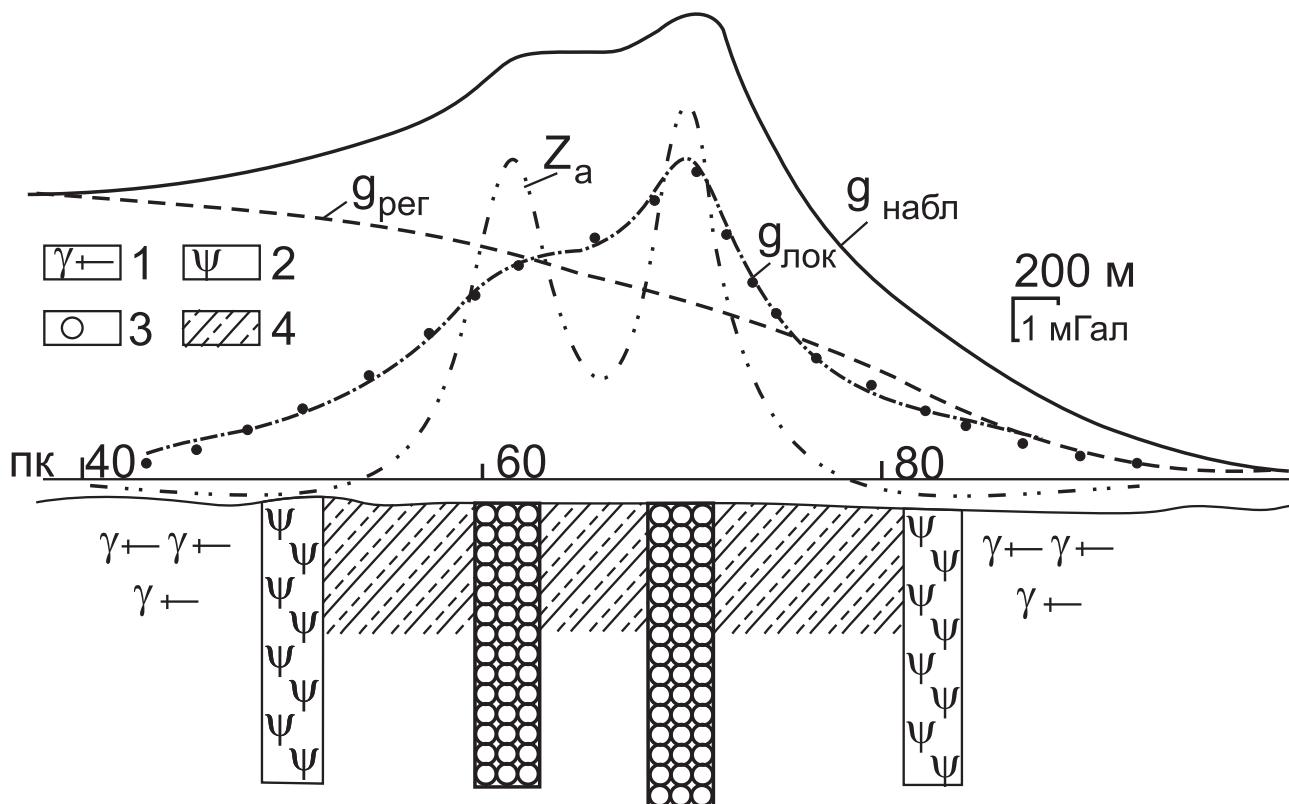


Рис. 4. Результаты подбора аномалий силы тяжести над железистыми кварцитами КМА (Яценский участок)
1 – гранитогнейсы; 2 – амфиболиты; 3 – железистые кварциты; 4 – сланцевая толща

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Антонов Ю. В. Определение избыточной массы по аномалиям силы тяжести / Ю. В. Антонов // Разведочная геофизика. – 1977. – Вып. 76. – С. 81–85.

2. Антонов Ю. В. Некоторые особенности интерпретации гравитационных и магнитных аномалий /

Ю. В. Антонов, И. С. Вассерман // Разведочная геофизика. – 1977. – Вып. 78. – С. 91–98.

3. Гравиразведка. Справочник геофизика / под ред. Е. А. Мудрецовой. – М. : Недра, 1981. – 367 с.

Воронежский государственный университет
Ю. В. Антонов, профессор кафедры геофизики
Тел. 8 (473) 220-83-85, 8-920-418-6344
yuriyantonov@yandex.ru

И. Ю. Антонова, преподаватель кафедры геофизики
Тел. 8 (473) 220-83-85
mavka_r@mail.ru

Voronezh State University
Yu. V. Antonov, professor of Chair of Geophysics
Tel. 8 (473) 220-83-85
yuriyantonov@yandex.ru

I. Yu. Antonova, lecturer of Chair of Geophysics
Tel. 8 (473) 220-83-85
mavka_r@mail.ru