doi: 10.11720/wtyht.2021.0287

王正科,卢琳,刘花婷.一种实测重力异常区域场的消除方法[J].物探与化探,2021,45(6):1569-1577.http://doi.org/10.11720/wtyht.2021.0287 Wang Z K,Lu L,Liu H T.A way of eliminating the regional field of measured gravity anomalies[J].Geophysical and Geochemical Exploration,2021,45 (6):1569-1577.http://doi.org/10.11720/wtyht.2021.0287

一种实测重力异常区域场的消除方法

王正科,卢琳,刘花婷

(陕西地矿第二综合物探大队有限公司,陕西西安 710016)

摘要:实测重力异常是区域场和局部场合成的叠加场,具有形态复杂且幅值变化多样的特征。为更好地完成地质 任务,需要分离区域场和局部场。本文从所获取的实测重力异常出发,分别研究自空重力异常、简单布格重力异 常、布格重力异常与高程之间的关系,用数理统计方法进行回归分析,进行区域场(背景场)与局部场(剩余场)的 分离,提高重力资料解释成果的可信度,为分析和解决地质任务提供基础服务。

关键词:实测重力异常;回归分析;相关关系;区域场;局部场

中图分类号: P631 文献标识码: A 文章编号: 1000-8918(2021)06-1569-09

0 引言

实测重力异常包含了从地表(观测面)到深部 所有密度不均匀引起的重力效应,即是观测面以下 所有不均匀密度体的叠加异常。在解译某个(类) 目标地质体所产生的重力异常时,必须从实测重力 异常中分离出单纯由该地质体引起的异常,再对这 个异常进行反演获取目标地质体形体、规模等参数。 然而,要把单个地质体所引起的重力异常从实测重 力异常中分离出来还是非常困难的,因此实测重力 异常的分离就是地质解释工作中的重中之重。

对于实测重力异常的复杂性^[1],划分区域(场) 异常和局部异常的方法多种多样,诸如:小波多尺度 分析法、补偿圆滑滤波法、正则化位场分离法、圆周 平均法、滑动窗口平均法、插值切割法、滑动趋势分 析法等。这些方法均是对已经给定的场进行分离, 每一种方法都有其局限性和不足之处,其中滑动窗 口平均法的不足之处为:① 正方形窗口过大达不到 分离局部异常的目的;过小则区域场中保留许多局 部异常;②"虚假异常"是方法的固有原因,不可避 免,使用此方法需要选择不同参数而做出多种相关 图件,并需要在解释中相互参照对比和补充。

滑动趋势分析法的不足之处则是多项式的次数

选择问题,次数高则会导致拟合异常的震荡效应加 剧,叠加的局部异常趋势不明显。一般选取"1、2、 3"次多项式,按照"最小二乘法"进行回归分析,取 "最佳"(窗口多项式拟合值与节点异常值之差值最 小)作为网格节点的局部异常值。

如此诸多分离重力异常的方法使用的网格化数 据大多是仅考虑平面位置和异常的关系,而没有考 虑高程和异常的关系,这样是不完整的。因为实测 重力异常的观测面(地表)是不平整的,呈现的重力 异常图与地形高程的关系比较密切,即是重力异常 与地形海拔高程呈现"正"比或"负"(反)比关系。

关于实测重力异常与高程关系, 彭聪等^[2]、孟 昭秦等^[3]通过对重力测量成果进行了统计分析, 提 出按照矩形小区域分割法对布格重力异常与地形高 程之间的关系, 用异常与高程之一次、二次回归方程 分离重力异常的方法, 并分析了布格异常与高程呈 现负相关的主要因素。龚育龄^[4]列举不同类型的 地形特征, 对大地水准面上的重力值与地形高程进 行相关分析, 在区域性小比例尺及均衡补偿基本完 善的前提条件下, 两者有极好的线性相关关系, 利用 相关分析处理重力叠加场可以收到好的效果。陈超 等^[5]对重力测量经过外部改正所得的所谓"山形异 常"的原因进行分析探讨, 提出用滑动窗口调整中 间层密度的方法和以相对海拔高差校正的方法来避

收稿日期: 2021-02-22; 修回日期: 2021-05-19

基金项目:中国地质调查局项目"西藏1:25万措勤区、措麦区幅区域重力调查"(1212011087026)、"西藏1:25万班戈县幅、那曲县幅区域重力 调查"(1212011121302)、"青海省都兰县察汗乌苏河地区1:5万重力测量"(121201011000150005-17-1)

第一作者: 王正科(1964-),男,1987 年毕业于成都地质学院物探系,长期从事重、磁资料整理及数据处理工作。Email:wzkeh3000@126.com

免"山形"虚假异常的产生。

前人提到的用数理统计回归方法分离重力异常 和消除虚假异常的方法,多数是在将所要研究的工 作区用一定范围的窗口进行分区划分,用平均值或 随机均匀地选取一定数量的测点来进行统计分析, 取得了非常好的效果。

1 方法原理

本文所述"回归剩余异常法"主要是针对离散 观测点单点来进行回归分析^[6]的,并且不受工作区 域大小、工作区包含测点的多少限制的一种重力异 常分离方法,并且对实测重力异常的分离不仅仅局 限于布格重力异常(简称"布格"),同时对自由空间 重力异常(简称"自空")和未做地形改正校正的简 单布格重力异常(简称"简布格")也采用同样的方 法进行分离,做到多参数对比分析,相互借鉴,相互 补充。

由于是用单点异常值来进行分析,因此也就不 受工作比例尺的约束,再加上运用多种异常值来进 行相互补充,得到的结果更接近于实际情形。

1.1 方法原理

回归剩余异常:

$$g_s = g - g_j, \tag{1}$$

回归异常(图1):

$$g_i = k \cdot h_i + c, \qquad (2)$$

其中,一次项系数 k:

$$k = \frac{\sum_{i=1}^{n} [(g_{i} - \overline{g}_{m})(h_{i} - \overline{h}_{m})]}{\sum_{i=1}^{n} (h_{i} - \overline{h}_{m})}, \quad (3)$$

常数项(截距)c:

$$c = \overline{g}_m - k \cdot \overline{h}_{m \circ} \tag{4}$$

式中:g为计算点场值; h_i 为计算点高程值; g_i 为全 测区测点场值; h_i 为全测区测点高程值; $g_m = \frac{\sum_{i=1}^{n} g_i}{\sum_{i=1}^{n} g_i}$

(全测区);
$$\bar{h}_{m} = \frac{\sum_{i=1}^{n} h_{i}}{n}$$
 (全测区)。

注:式(1)~(4)中的g可以用"自空"、"简布格"和"布格"的任意一项。

对于重力异常来说,重力观测结果经过各项改 正后所得异常与测点高程(h)的一阶次成比例对比 分析。在分析过程中,将这些(类)异常与高程进行 线性回归统计是较为合理的,如果采用二阶次^[7]及 以上的曲面方程,则会导致局部场和区域场均出现 局部"振荡跳跃"现象,与重力场波长长的特点是相 悖的(图1)。



图 1 回归分析方法示意

Fig.1 The figure of regression analysis method

再者所用的异常值除"简布格"外,其他用来进行回归计算的参数种类与前人^[8]所述基本一致的, 只是各项改正中的的参数项有所不同,即:① 高度 改正中增加了与纬度有关的变化项和高度改正补偿 项,而非仅用与高度有关的一次项;② 中间层改正 中采用半径为 20 km 圆形平板公式,而非单纯的平 板公式。

1.2 引入关系项

比较两种数值之间的关系时,常用两者之间的 相关系数^[9](无量纲)来表示它们之间的密切程度, 对于一个工作区来说,由于待比较数值之间呈现离 散状分布,一般采用小区域内两者数值之间的相关 系数进行比较,也就是用一个固定的窗口进行滑动 计算,得到与待比较数值范围相同的一组关系数据, 再进行图示关系分析。两种数值的相关系数计算公 式如下:

$$v = \frac{\sum_{l=1}^{n} \left[\left(a_{1l} - \overline{a}_{1} \right) \left(a_{2l} - \overline{a}_{2} \right) \right]}{\sqrt{\sum_{l=1}^{n} \left(a_{1l} - \overline{a}_{1} \right)^{2} \cdot \sum_{l=1}^{n} \left(a_{2l} - \overline{a}_{2} \right)^{2}}}, \quad (5)$$

式中:*a*₁、*a*₂ 为窗口内两类数值;*m* 为窗口内单类数 值的个数(两类数值个数相同)。

对于相关系数,一般认为其值 | v | ≤1.0。多数 情况下在讨论相关系数时,当 | v | ≥0.8 时为强相关; 当 0.3≤ | v | <0.8 时为弱相关;当 | v | <0.3 时则为不 相关。

2 实例

2.1 A 区重力测量

从 A 区(工作比例尺≤1:200 000)重力测量成

果分析对比看(图2),由于研究区地形条件复杂,所 得布格异常^[10]较为简单,布格异常呈现"地势高、场 值低"的近似反比例关系。布格异常相与高程回归 分析得到的剩余异常的形态与地形接近于正比例关 系,更凸显工作区域的异常特征。

对比两者(图 2a、b)用"滑动平均场法"(两项 数据处理的半边长是相同的,仅是为说明问题而非 正常的地质解释。下同)得到的剩余异常(图 2d、e) 可以看出如下区别:① 两者的"零"值线圈定范围变 化不大;② 回归剩余异常之剩余异常的幅值变化更 为明显,"局部"异常之延伸追索更为直观,(同性 状)条带状分布特征更为突出;③ 反观相关系数(图 2f),两者之"滑动平均场法"剩余异常的强相关性 更为明显。与地形等高线对比,"正"相关对应地形 "低","负"(反)相关对应地形"高"。





图 2 A 区重力测量成果处理分析对比

Fig.2 The different processed results of gravity data in area A

2.2 B 区重力测量

从 B 区(工作比例尺 1:50000~1:200000)重力 测量成果分析对比看(图 3),"布格"异常(图 3a)与 地形等高线(图 3c)相似很强。去掉与高程有关之 项(即布格异常与高程回归分析结果)后,得到的图 形(图 3b)规律性(异常展布特征)也很强。

再看两者(图 3a、b)之"滑动平均场法"剩余异 常(图 3d、e)之间的特性:①"布格"剩余异常之局 部异常较为"凌乱",而"布格"回归剩余异常之剩余 异常的规律性较强,局部异常的"追索"和"连通"效 应较为明显,展布规律与"布格"剩余异常存在"差 异";②由于"布格"异常含有与测点高程有关的区 域项,其相对变化较大,则剩余异常的"幅值"较大 而连续性较差。反观"布格"回归剩余异常之剩余 异常的"幅值"较小而连续性较好;③从相关系数图 2f看,虽然图 3d、e 所反映的结果不尽相同,可是能 够反映出两者之间有一定的连续性,且"正"相关大 多与局部地形高或过渡带有关,"负"(反)相关多于 局部地形低有关。

2.3 小比例尺与中比例尺重力测量对比分析

众所周知,对于开展不同比例尺重力测量工作 (包括磁法测量工作和其他诸如电法勘探、地震勘 探等)时,为了不同的工作目的,工作部署和布置是 有区别的,特别是开展大比例尺工作时,对于探测目 标的不同,多数情况下还要采用不同工作比例尺进 行组合,即目标测区需要开展大(或超大)比例尺工 作,周边区域(非探测区)采用中比例尺工作进行填 补(此区域采集的资料主要是用于扩大数据处理的 应用而减少目标测区的边部损失)。

这里就图 2 和图 3 进行对比分析,说说两者的 普遍性和特殊性。

首先是普遍性:① 对于重力测量来说,通过高程与相应的"简布格"、"自空"和"布格"进行相关分析,用单个测区的所有数据进行统一分析时,其分

析结果是独立不变的,即相关系数、参数("简布格"、"自空"和"布格")与高程之间的关系方程也 是各自独立不变的;② 通过分析所得到的回归剩余 异常的规律性更明显,即相应的重力高和重力低更 突出;③ 均是浅部小尺度目标体的反映。

其次是特殊性:①小比例尺所得回归剩余异常 与常规分析之剩余异常差异不大(范围、延伸近似 一致,只是幅值变化较大),而中比例尺所得回归剩 余异常则与常规方法存在差异,其局部异常的延伸、 规模和幅值有时会截然不同;②小比例尺之测点的 间隔较大,统计分析所用到的测点数少及其控制范 围也较大,所反映的是较大尺度的地质体。中比例 尺之数据点间隔较小,统计分析所控制的范围也较 小,分析结果所反映的地质体的尺度也较小;③同样,由于中比例尺之数据点密集,所反映的细节较为 丰富(图3中e),相对于小尺度的地质体的延伸可 能与大尺度地质体不一致。

这样即可得到,不论哪种工作比例尺所得到的重 力测量成果,通过多点线性回归统计法所得到的回归 剩余异常均能够反映出相应比例尺工作的成果。

通过与常用的方法进行比较(图2和图3中的 d、e),不仅局部异常的展布范围相同或相似,而且, 众多的局部异常还表现为幅值加大,"连通"、"延 伸"和平面"展布"也更加明显,"分级"的效果会更 加明确,仔细分析所得结果可能还会有所新的发现 (图3中的d、e)。



-"布格"异常;b—"布格"回归剩余异常;c—地形等高线;d—(a)的"平均场"剩余异常;e—(b)的"平均场"剩余异常;f—(d)和(e)的相关系数 a—bouguer anomaly; b—regression residual anomaly from bouguer anomaly; c—contour map;d—residual anomaly calculated by field method on the basis of (a); e—residual anomaly calculated by field method on the basis of (b);f—correlation coefficient of (d) and (e)

图 3 B 区重力测量成果处理分析对比

Fig.3 The different processed results of gravity data in area B

3 讨论

3.1 "简布格"、"自空"与"布格"三者回归剩余异 常之间关系

图 4 为小比例尺重力测量工作之"简布格"、 "自空"和"布格"之回归剩余异常对比。从图可以 看出,"简布格"与"自空"之回归剩余异常相似程度 较高,相关系数接近于 1.0(|v|>0.999 5),两者表现 为强正相关(即为"同高"或"同低"),与两者的数 据处理过程是密切相关的。而"自空"与"布格"、 "简布格"与"布格"之回归剩余异常虽然也呈现强 "正"相关性(图 4e 和 f),但弱相关区域明显加大。 图 5 为中比例尺重力测量工作之"简布格"、 "自空"和"布格"之回归剩余异常对比。由于工作 比例尺的不同,工作成果显示的效果也不同(大比 例尺工作的测点较为密集,即测点之间的间隔距离 较小),所可以显示的成果有所变化。这里就图形 显示的规律加以描述(不涉及地质解释)。

从图 5 可以看出,"简布格"与"自空"回归剩余 异常在工作区域内的大部分区域(超过 90%以上) 呈现"正"相关,"弱"相关与"负"(反)相关展布区 域极小;"自空"和"布格"、"简布格"与"布格"之回 归剩余异常之强"正"相关区域展布较大(60%~ 80%左右),"弱"相关与"负"(反)相关区域明显加 大,推测与局部地形的变化关系较大。



a—"简布格"回归剩余异常; b—"自空"回归剩余异常; c—"布格"回归剩余异常; d—(a)与(b)相关系数; e—(b)与(c)相关系数; f— (a)与(c)相关系数

a—regression residual anomaly on the basis of simple bouguer anomaly; b—regression residual anomaly on the basis of free-air gravity anomaly; c—regression residual anomaly on the basis of bouguer anomaly; d—correlation coefficient of (a) and (b); e—correlation coefficient of (b) and (c); f correlation coefficient of (a) and (c)

图 4 C 区"简布格"、"自空"和"布格"回归剩余异常三者关系对比

Fig.4 Comparison diagram of the relationship among the three regression residual anomalies in area C



a—"简布格"回归剩余异常; b—"自空"回归剩余异常; c—"布格"回归剩余异常; d—(a)与(b)相关系数; e—(b)与(c)相关系数; f—(a) 与(c)相关系数

a—regression residual anomaly on the basis of simple bouguer anomaly; b—regression residual anomaly on the basis of free-air gravity anomaly; c—regression residual anomaly on the basis of bouguer anomaly; d—correlation coefficient of (a) and (b); e—correlation coefficient of (b) and (c); f—correlation coefficient of (a) and (c)

图 5 B 区"简布格"、"自空"和"布格"回归剩余异常三者关系对比

Fig.5 Comparison diagram of the relationship among the three regression residual anomalies in area B

3.2 关于地形改正问题

通过图 4 和 5 的对比分析,再结合重力测量原 始资料的整理过程,不难发现:由于"自空"异常是 在将实际观测所获得的重力原始成果(三维位置、 重力值等),经过正常场改正、高度改正得到的,其 中仅涉及到测点的位置参数(平面位置和海拔高 程)。而"简布格"异常是在"自空"异常的基础上进 行了中间层改正。此两者按照同样的规律("自空" 和高程、"简布格"与高程)进行线性统计回归分析, 所得回归剩余异常之数值和图形展布形式几乎是一 模一样。

而"简布格"与"布格"则有所不同,即"简布 格"是没有考虑地形影响的布格异常,"布格"则是 考虑了测点周围之地形影响所得到的布格异常,两 者之差就是一个地形改正。

然而,将加入地形影响后的布格异常按照本文 提出的方法进行回归分析,两者之间的差异还较大 (图4和图5中的a、c),不仅幅值差异大,而且异常 的展布方向也较大,特殊情况可能还会面目全非。

重力测量结果受到地形影响这是没有疑问的, 从教科书和专业技术书籍中都可以找到答案。计算 方法的数理推导过程也非常严谨和缜密,并且设计 的理论模型也都可以得到很好的效果,所有这些理 论同样得到了大家的公认。本文认为存在两方面的 原因:

第一,就是关于地形改正之地形模型的问题。 从重力测量的基本点出发,地形对重力测量的影响 是在重力观测时刻测点周围地形的特征所产生的. 观测时刻的地形影响是通过理论计算得到的。由于 要用到计算机程序,那就要按照一定的假设条件进 行过程分解和逐项计算,其中最主要的是地形模型 的规则化(即按照一定的节点间距分解地形模型), 而后采用模型系数法进行地形改正值的计算。可是 对于所用到的地形模型不是观测时刻的地形特征. 而是之前(或之后)较长时间间隔的地形数据,两者 之间存在差异(比如,开采矿产或基础建设导致的 局部地形变化,而通过已有地形图进行地形数据采 集时这些变化又没有实时修正,局部地形变化导致 的也就欠缺了),甚至有时还相当大。由此产生的 地形改正计算误差是一定存在的,这就导致实际计 算的地形改正值与实际差异较大。再者,在进行地 形改正值计算时,对于近区、中区、远Ⅰ区和远Ⅱ区, 由于相应的范围大小不同,可是计算机的内存有限, 计算程序的设置不能无限,即通过有限的存储空间, 计算大范围、大数据量之地形改正值的工作量巨大, 耗费时间也会很长,导致工作周期拉大,同样是参与 具体工作的工作者不愿看到的。

第二,鉴于上述因素的存在,导致地形改正不完善,这也是大家在实际工作中所遇到的。从图4和 图5看,未考虑地形影响的"简布格"和"自空"回归 剩余异常的相关关系图5d较好,相关系数v> 0.9995,说明两者是"同高"或者"同低",且回归剩 余异常的量值也是相同的。那么,再看"自空"和 "布格"以及"简布格"和"布格"之回归剩余异常则 呈现局部的"弱"相关和"负"(反)相关,由于相互 之间仅考虑了地形影响,则极大可能是地形改正值 (量)在作怪。

因此,在进行重力测量成果分析时,可以直接用 "布格"进行数据分析,同时也要结合"简布格"和 "自空"异常进行对比分析,加深各种数据之间的相 互联系,提高重力测量成果资料的服务水平。

3.3 关于重力起算点问题

图 6(a、d、g 和 b、e、h 用文献中的公式计算)和 图 7(a、d、g 和 b、e、h 用文献中的公式计算)分别为 同一个测区两个不同起算点、同一(不同适用期)规 范中相应计算公式计算所得"简布格"、"自空"和 "布格"异常,再按照本文提出的方法进行回归分析 的对比图。

从对比图看,对通过不同重力起算点所得重力 异常("简布格"、"自空"和"布格"异常),其回归分 析结果的相关程度较为一致,且用不同适用期的规 范给定计算公式的计算结果进行回归分析后,其结 果的相似程度亦较高。究其原因可能有如下两点:

首先,局部异常也就是浅部场源引起的异常,识 别和提取方法也主要是突出此类异常,不论几种不 同适用期的"规范"给定的计算公式的参数状态如 何变化,在区域场之上叠加的局部场,归咎到底也就 是叠加的变化,而叠加的变化也就是高程(起算点 高程和测点高程)和高程差(测点高程与起算点高 程的差值)的变化,通过异常值与高程(或高程差) 进行回归分析,也就是提取出与高程变化量有关的 场值而已。

其次,重力测量的理论基础即是场源和场源与 待测点的距离的关系,地球是一个大场源,也就是重 力测量工作的大背景场,那么,地球表面的高低不 平,即表示观测点与场源中心的距离不一,其代表的 即是与场源距离有关的背景场,且该背景场就是所 有测点的"共有"(高低不平表示共有程度不同),消 除这个"共有",即得到观测面以下局部场源的场 值,也就是局部异常。

由此得出,在进行地面重力测量工作时,在资料 整理过程中只要是能够反映出观测面位置附近的场 源在重力测量成果中的变化量,不论运用哪一种计 算异常的公式,运用回归分析提取出的回归剩余异 常是没有变化的。



a、b—"简布格"回归剩余异常; c—(a)和(b)相关系数; d、e—"自空"回归剩余异常; f—(d)和(e)相关系数; g、h—"布格"回归剩余异常; i—(g)和(h)相关系数

 $a_b_$ regression residual anomaly on the basis of simple bouguer anomaly; $c_$ correlation coefficient on the basis of (a) and (b); $d_e_$ regression residual anomaly on the basis of free-air gravity anomaly; $f_$ correlation coefficient of (d) and (e); $g_h_$ regression residual anomaly on the basis of bouguer anomaly; $i_$ correlation coefficient on the basis of (g) and (h)

图 6 B 区不同起算点"简布格"、"自空"和"布格"回归剩余异常三者关系对比

Fig.6 Comparison diagram of the relationship among the three regression residual anomalies with different starting point in area B

3.4 与传统消除区域场的方法比较

传统意义上的消除区域场的方法是以窗口(方 域、圆域、环带等)滑动平均计算剩余异常的基础上 得到的,窗口大小的选择具有人为性,且窗口的大小 导致所消除的区域场是变化的。窗口选择愈大,所 得剩余异常就愈接近于布格重力异常,而窗口选择 愈小,不仅剩余异常的局部跳跃明显,区域场的跳跃 也更明显。本文提到的消除区域场的方法,用研究 区内的全部数据进行分析研究,其结果只有一种,不 存在人为因素的影响。

另外,异常与高程之间的线性回归分析,实际并 非只消除了异常与高程之间的线性关系,只是更加 突出了观测场(异常)的剩余异常(局部高点更明 显),而通过数据采集所获得观测场,布格改正(高 度改正和中间层改正)起主导作用的是高程的一次 项(即线性项),实测布格重力异常包含观测面的不 平整(高程变化)影响因素,消除这个因素的影响结 果更能突现出局部异常。

对于比较平坦的研究区,高程变化较小,由于观 测场是变化的,不可因高程变化小而不做改正。再 说高程变化虽然不大,但相对于经过布格改正所得 到的布格重力异常仍是区域场,则消除区域场仍然 是研究工作顺利进行的必要环节。

观测场是观测数据经过各项改正所得到的实测 场,这里的各项改正在"五统一"的基础上进行的, 其中布格改正与高程有关,而高程是变化的,但是这 种变化引起的异常并非虚假异常,这一点毋庸置疑。

4 结论

通过前述各个过程的分析,再结合实际应用以 及与大家常用且比较成熟的方法进行对比,本文提 出的高程与异常值的线性回归分析具有以下特点和 优势:

1)本方法可以消除地形影响所带来的虚假异 常,局部异常展布分级规律更为明显;

2)重力测量的观测资料整理得严密程度很高, 其中最为繁琐的就是地形影响的消除,多数情况下, 由于地形数据的获取渠道不一致,数据的拼接利用 存在诸多问题,地形改正计算的完善程度还有待于



a,b--"简布格"回归剩余异常; c--(a)和(b)相关系数; d、e--"自空"回归剩余异常; f--(d)和(e)相关系数; g、h--"布格"回归剩余异常; i--(g)和(h)相关系数

 $a_b_$ regression residual anomaly on the basis of simple bouguer anomaly; $c_$ correlation coefficient on the basis of (a) and (b); $d_e_$ regression residual anomaly on the basis of free-air gravity anomaly; $f_$ correlation coefficient of (d) and (e); $g_h_$ regression residual anomaly on the basis of bouguer anomaly; $i_$ correlation coefficient on the basis of (g) and (h)

图 7 B 区不同起算点"简布格"、"自空"和"布格"回归剩余异常三者关系对比

Fig.7 Comparison diagram of the relationship among the three regression residual anomalies with different starting point in area B

提高。

3)通过对小、中比例尺重力测量成果的分析应 用,高程与异常值的线性回归分析消除区域场的方 法是简单、可行,没有限制使用的前提条件。数据处 理过程中用到的数据量愈多,信息量就愈大,解释结 果的可信度就愈高。

在进行重力资料解释过程中,建议使用高程与 "自空"、"简布格"和"布格"三种异常值分别进行 回归分析,多类参数的运用也可以消除某些参数选 择不准或存在缺陷而相互补充,也是提出的"回归 剩余异常法"分离实测重力异常方法的缘由之一。

致谢:本文在编写过程中长安大学王万银老师 和西安石油大学冯旭亮老师提出宝贵意见,在此表 示感谢。

参考文献(References):

[1] 孙文珂,乔计花,等编.重力勘查资料解释手册[M].北京:地质 出版社,2017,12.

Sun W K, Qiao J H, et al. Interpretation manual of gravity exploration data [M]. Beijing: Geological Publishing House, 2017, 12. [2] 彭聪,闵志.重力异常与高程关系的统计分析[J].物探与化探, 1985,9(5):347-350.
 Peng C, Min Z. Statistical analysis of relationship between Gravity

anomaly and elevation [J]. Geophysical and Geochemical Exploration , 1985 , 9(5) : 347 – 350.

[3] 孟昭秦,张工会,等.重力异常的相关分析及其应用[J].石油地 球物理勘探,1991,26(4):487-498.

Meng Z Q, Zhang G H, et al. Correlation analysis of gravity anomaly and its application [J]. Oil Geophysical Prospecting, 1991, 26 (4): 487-498.

- [4] 龚育龄.利用相关分析划分重力异常[J].华东地质学院学报, 1996,19(3):254-260.
 Gong Y L. Dividing gravity anomaly by use of correlation analysis
 [J]. Journal of East China Geological Institute, 1996, 19(3): 254-260.
- [5] 陈超,王晓柳.消除重力异常与高程相关现象的方法及应用
 [J].石油物探,1998,37(4):122-127.
 Chen C, Wang X L. A method for removing the correlation between gravity anomalies and elevations and its application [J].
 GPP, 1998, 37(4): 122-127.
- [6] 曾华霖编著.重力场与重力勘探[M].北京:地质出版社,2010,2.

Zeng H L, Editer. Gravity field and gravity exploration [M]. Beijing: Geological Publishing House, 2010, 2.

- [7] 王万银,任飞龙,等.重力勘探在沉积型铝土矿床调查中的应用研究[J].物探与化探,2014,38(3):409-415.
 Wang W Y, Ren F L, et al. The application research on the gravity exploration in sedimentary bauxxite deposit survey[J]. Geophysical and Geochemical Exploration, 2014, 38(3): 409-415.
- [8] 蔡尚中.回归分析在区域重力资料处理中的应用[J].物化探计 算技术,1986,8(3):231-236.
 Cai S Z. The Application of regression analysis to treating regional gravity data [J]. Computing Techniques for Geophysical and Geochemical Exploration, 1986, 8(3): 231-236.
- [9] 王正科,田舍,等.滑动相关分析在重磁资料解释中的应用[J]. 物探与化探,2005,29(5):409-413.

Wang Z K, Tian S, et al. The Application of glide correlation analysis to the interpretation of gravity and magnetic data [J]. Geophysical and Geochemical Exploration, 2005, 29(5): 409-413.

- [10] 中华人民共和国地质矿产行业标准.DZ/T 0004-2015.重力调 查技术规范(1:50 000)[S].
 Industry standard of Geology and Mineral resources of the People's Republic of China. DZ/T 0004-2015. The technical specification for gravity survey (1:50 000) [S].
- [11] 中华人民共和国地质矿产行业标准.DZ/T 0171-2017.大比例 尺重力调查技术规范[S].
 Industry standard of Geology and Mineral resources of the People's Republic of China. DZ/T 0171-2017.Specification for large scale
- [12] 中华人民共和国地质矿产行业标准.DZ/T 0171-1997.大比例 尺重力调查技术规范[S].
 Industry standard of Geology and Mineral resources of the People's

gravity survey [S].

Republic of China. DZ/T 0171-1997. Specification for large scale gravity survey [S].

A way of eliminating the regional field of measured gravity anomalies

WANG Zheng-Ke, LU Lin, LIU Hua-Ting

(The No.2 Comprehensive Geophysical Prospecting Brigade Shaanxi Geological Mining Co., Ltd., Xi'an 710016, China)

Abstract: The measured gravity anomaly is a superimposed field composed of a regional field and a local field, whose characteristics is complex shape and various amplitude changes. In order to complete the geological task better, it is necessary to separate the regional field and the local field. Based on the the measured gravity anomalies, this paper studies the relationship separately between the elevation and free-air gravity anomaly, simple bouguer gravity anomaly, bouguer gravity anomaly. By the way of mathematical statistics to perform regression analysis, the regional field (background field) and the local field (remaining field) are separated which improves the credibility of the interpretation results of gravity data and provides basic services for analyzing and solving geological tasks. **Key words**; measured gravity anomalies; regression analysis; correlational relationship; regional field; local field

(本文编辑:王萌)