WANG Leyang, XU Caijun, ZHANG Chaoyu. A Two-step Method to Determine Relative Weight Ratio Factors in Joint Inversion[J]. Acta Geodaetica et Cartographica Sinica, 2012, 41(1):19-24. (王乐洋,许才军,张朝玉. 一种确定联合反演中相对权比的两步法[J]. 测绘 学报, 2012, 41(1):19-24.)

一种确定联合反演中相对权比的两步法

王乐洋¹,许才军²,张朝玉²

1. 东华理工大学 测绘工程学院, 江西 南昌 330013; 2. 武汉大学 测绘学院, 湖北 武汉 430079

A Two-step Method to Determine Relative Weight Ratio Factors in Joint Inversion

WANG Leyang¹, XU Caijun², ZHANG Chaoyu²

1. Faculty of Geomatics, East China Institute of Technology, Nanchang 330013, China; 2. School of Geodesy and Geomatics, Wuhan University, Wuhan 430079, China

Abstract: The two-step method to determine relative weight ratio factors in joint inversion is derived. In the first step, without considering relative weight ratio factors, the joint inversion model of two or more kinds of observation data is established. Through Helmert method of variance components estimation, unit weight variances of observation data are equal (or the ratio of unit weight variances is approximate to 1), and the reasonable and theoretical weight matrix is determined. At the sametime, different kinds of observation data are normalized. In the second step, on the base of reasonable weight matrix, the joint inversion model considering relative weight ratio factors is established. The relative weight ratio factors are determined when objective function is minimum. Through simulated data and several solutions, the effectiveness and feasibility of two-step method are proved.

Key words: joint inversion; relative weight ratio factors; two-step method; Helmert method of variance components estimation; unit weight variance

摘 要:提出确定联合反演中相对权比的两步法。第1步是不考虑相对权比,建立两类或多类数据的联合反演模型,通 过赫尔墨特方差分量估计使得两类或多类观测数据的单位权方差相等(或单位权方差的比值接近1),从而理论上确定 观测数据合理的权阵,同时对不同种类数据进行归一化;第2步是在获得合理的观测数据权阵之后,建立顾及相对权比 的联合反演模型,以目标函数值为最小来确定权比例因子。通过模拟数据,设计多个反演方案,证明两步法的有效性和 可行性。

关键词:联合反演;相对权比;两步法;赫尔墨特方差分量估计;单位权方差

中图分类号:P207 文献标识码:A 文章编号:1001-1595(2012)01-0019-06 基金项目:国家自然科学基金(40874003; 40974017; 41074007; 41021061);国家 863 计划(2009AA12Z317);国家公益 地震行业科研专项(200808080);教育部博士点基金(20090141110055);东华理工大学地理空间信息采集处理及应用科 技创新团队项目

1 引 言

大地测量地球物理联合反演可以融合多种数 据(大地测量数据、地震波数据、地质数据以及地 球物理数据等),研究地球动力学,反演活动断层、 块体的运动情况,探讨地壳运动与地震的关系,是 大地测量学深入地学研究领域的一个重要的手 段。联合反演应用的一个关键问题是相对权比的 确定,它体现了各类资料在联合反演中贡献的大 小,一个成功的联合反演必须有一个合理的相对 权比,因此相对权比的研究是当今联合反演研究 的一个热点问题,得到了广泛关注^[1-14]。目前相 对权比确定的方法主要有4种:将相对权比当做 未知数与模型参数一同反演求解;根据先验信息(验 前方差)确定相对权比;相对权比人为定为0.5;赫尔 墨特方差分量估计法^[2-4,7,9,13]。本文针对这些方法 的优缺点,提出确定线性联合反演中相对权比的 两步法,最后通过模拟计算显示方法的有效性和 可行性。

2 确定联合反演中相对权比的两步法

对于线性反演模型,假设有两种不同类型的 观测数据,联合反演的目标函数为

 $\boldsymbol{\Phi} = \boldsymbol{\lambda} \boldsymbol{V}_1^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_1 \boldsymbol{V}_1 + (1 - \boldsymbol{\lambda}) \boldsymbol{V}_2^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_2 \boldsymbol{V}_2 = \min \quad (1)$

式中, $V_1 = B_1 \hat{X} - L_1$; $V_2 = B_2 \hat{X} - L_2$; λ (0< λ <1) 为相对权比(由于是联合反演,因此本文 λ 不取 0 和 1); $P_1 = Q_1^{-1}$; $P_2 = Q_2^{-1}$ 为权阵。

将式(1)对
$$\hat{X}$$
 求导有
 $\partial \Phi / \partial \hat{X} = 2\lambda V_1^T P_1 B_1 + 2(1-\lambda) V_2^T P_2 B_2 = 0$ (2)
转置后得

$$\lambda \boldsymbol{B}_{1}^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_{1} \boldsymbol{V}_{1} + (1 - \lambda) \boldsymbol{B}_{2}^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_{2} \boldsymbol{V}_{2} = 0 \qquad (3)$$

将 V_1 和 V_2 代入上式,整理得

$$[\boldsymbol{\lambda}\boldsymbol{B}_{1}^{\mathrm{T}}\boldsymbol{P}_{1}\boldsymbol{B}_{1}+(1-\boldsymbol{\lambda})\boldsymbol{B}_{2}^{\mathrm{T}}\boldsymbol{P}_{2}\boldsymbol{B}_{2}]\hat{\boldsymbol{X}}=$$

$$\lambda \boldsymbol{B}_{1}^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_{1} \boldsymbol{L}_{1} + (1 - \lambda) \boldsymbol{B}_{2}^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_{2} \boldsymbol{L}_{2}$$
(4)

两步法确定线性联合反演模型中相对权比的 具体步骤如下。

(1) 第 1 步,用方差分量估计得到两类数据 的权阵的估值为 $\hat{P}_i(i=1,2)$,以及单位权方差的 估值 $\hat{\sigma}_{0_i}^2$,和 $\hat{\sigma}_{0_o}^2$ 。具体步骤为:

① 先不考虑相对权比 λ,联合反演的目标函数为

$$\boldsymbol{\Phi}' = \boldsymbol{V}_1^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_1 \boldsymbol{V}_1 + \boldsymbol{V}_2^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_2 \boldsymbol{V}_2 = \min$$

法方程为

 $\begin{bmatrix} \boldsymbol{B}_{1}^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_{1} \boldsymbol{B}_{1} + \boldsymbol{B}_{2}^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_{2} \boldsymbol{B}_{2} \end{bmatrix} \hat{\boldsymbol{X}} = \boldsymbol{B}_{1}^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_{1} \boldsymbol{L}_{1} + \boldsymbol{B}_{2}^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_{2} \boldsymbol{L}_{2}$ (5)

$$N = N_{1} + N_{2}$$

$$N_{1} = B_{1}^{T} P_{1} B_{1}$$

$$N_{2} = B_{2}^{T} P_{2} B_{2}$$

$$W = W_{1} + W_{2}$$

$$W_{1} = B_{1}^{T} P_{1} L_{1}$$

$$W_{2} = B_{2}^{T} P_{2} L_{2}$$
(6)

所以,式(5)变为

$$N\hat{X} = W \tag{7}$$

确定两类观测资料权的初值 P_1 和 P_2 ,选取 时根据前面计算得到的结果作为初值,如利用 GPS 和地震矩张量联合反演地壳运动速度场 时, P_1 可选为 GPS 站速度场的先验权阵, P_2 可 选为平均应变率的先验权阵。一般来说两类观 测数据的权 P_1 和 P_2 是可能不准确的,也就是说 P_1 和 P_2 所对应的单位权方差不相等($\sigma_{0_1}^2 \neq \sigma_{0_2}^2$)。联合反演中利用赫尔墨特方差分量估计 的前提是:两类或多类观测值之间是相互独立 的,不独立时必须利用方差-协方差分量估计来 确定单位权方差与单位权协方差,然后获得合 理的观测值权阵。

② 进行第一次求解, $\hat{X} = [N_1 + N_2]^{-1}[W_1 + W_2], V_1 = B_1 \hat{X} - L_1, V_2 = B_2 \hat{X} - L_2, 求得 V_1^T P_1 V_1$

和 $V_2^T P_2 V_2$ 。

 $S\hat{\theta} = W_{\theta}$

式中 S=

$$\begin{bmatrix} n_1 - 2tr(\mathbf{N}^{-1}\mathbf{N}_1) + tr(\mathbf{N}^{-1}\mathbf{N}_1)^2 & tr(\mathbf{N}^{-1}\mathbf{N}_1\mathbf{N}^{-1}\mathbf{N}_2) \\ tr(\mathbf{N}^{-1}\mathbf{N}_1\mathbf{N}^{-1}\mathbf{N}_2) & n_2 - 2tr(\mathbf{N}^{-1}\mathbf{N}_2) + tr(\mathbf{N}^{-1}\mathbf{N}_2)^2 \end{bmatrix};$$

$$\hat{\boldsymbol{\theta}} = \begin{bmatrix} \hat{\sigma}_{0_1}^2 & \hat{\sigma}_{0_2}^2 \end{bmatrix}^{\mathrm{T}}; \quad \boldsymbol{W}_{\theta} = \begin{bmatrix} \boldsymbol{V}_1^{\mathrm{T}}\boldsymbol{P}_1\boldsymbol{V}_1 & \boldsymbol{V}_2^{\mathrm{T}}\boldsymbol{P}_2\boldsymbol{V}_2 \end{bmatrix}^{\mathrm{T}}$$

求得两类观测数据单位权方差的第1次估值 $\hat{\sigma}_{0_1}^2 \cap \hat{\sigma}_{0_2}^2$ ($\hat{\boldsymbol{\theta}} = \boldsymbol{S}^{-1} \boldsymbol{W}_{\theta}$),再用下式定权^[15]

$$\hat{\boldsymbol{P}}_{i} = c/(\hat{\boldsymbol{\sigma}}_{0_{i}}^{2} \boldsymbol{P}_{i}^{-1}) \quad (i=1,2)$$
 (9)

式中,c为任一常数,一般选取 $\hat{\sigma}_{0_i}^2$ 中的某一个值。

④ 反复进行步骤②和步骤③,即进行求解 $V_i^{T}P_iV_i(i=1,2)$ 一方差分量估计($\hat{\theta}=S^{-1}W_{\theta}$)一定 权后 $\hat{P}_i=c/(\hat{\sigma}_{0_i}^2P_i^{-1})$ (i=1,2)再求解 $V_i^{T}P_iV_i(i=1,2)$,直至 $\hat{\sigma}_{0_1}^2=\hat{\sigma}_{0_2}^2$ 为止,或通过必要的检验认为 两类单位权方差之比等于1为止。

第1步所用的方程为

 $\begin{bmatrix} \boldsymbol{B}_1^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_1 \boldsymbol{B}_1 + \boldsymbol{B}_2^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_2 \boldsymbol{B}_2 \end{bmatrix} \hat{\boldsymbol{X}} = \boldsymbol{B}_1^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_1 \boldsymbol{L}_1 + \boldsymbol{B}_2^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_2 \boldsymbol{L}_2$ 目标函数是

 $\boldsymbol{\Phi}' = \boldsymbol{V}_1^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_1 \boldsymbol{V}_1 + \boldsymbol{V}_2^{\mathrm{T}} \boldsymbol{P}_2 \boldsymbol{V}_2 = \min$

将两类数据进行了融合匹配,即获得 $\hat{\sigma}_{0_1}^2 = \hat{\sigma}_{0_2}^2$ 。

(2) 第 2 步,根据第 1 步得到的两类观测资 料权阵的估值 \hat{P}_1 和 \hat{P}_2 ,在式(10)下求取相对权 比和模型参数,即

式中, τ 为对应于观测值权阵估值 $\hat{P}_i(i=1,2)$ 的 相对权比,与式(1)中对应于 $P_i(i=1,2)$ 的相对权 比 λ 不同; $\overline{\Phi}(V_1, V_2) \in V_1$ 和 V_2 的函数,常用 $\overline{\Phi}(V_1, V_2)$ 函数主要有 $V_1^T \hat{P}_1 V_1 + V_2^T \hat{P}_2 V_2$, $\tau V_1^T \hat{P}_1 V_1 + (1-\tau)V_2^T \hat{P}_2 V_2$, $V_1^T V_1 + V_2^T V_2$ 和 $\Sigma |V_1| + \Sigma |V_2|$ 等。本文算例部分将进行详细讨论。

具体步骤是:选定一个步长,让权比例因子 τ 遍历整个取值区间 $0 < \tau < 1$,每个 τ 对应于一个参 数解 \hat{X} 和 $\bar{\phi}(V_1, V_2)$,把其中 $\bar{\phi}(V_1, V_2)$ 的最小值 对应的参数向量和此时的权比例因子作为最终 结果。

由式(9)和式(10)得 λ 与 τ 的关系为

$$\lambda = \frac{\tau \prod_{j} (\frac{1}{\sigma_{0_{1}}^{2}})_{j}}{\tau \prod_{j} (\frac{1}{\sigma_{0_{1}}^{2}})_{j} + (1 - \tau) \prod_{j} (\frac{1}{\sigma_{0_{2}}^{2}})_{j}} \quad (11)$$

式中, $j=1,2,3,\cdots$ 为两步法第1步的迭代次数。

可以将两步法简单概括如下:第1步是不考 虑相对权比,建立两类或多类数据的联合反演模 型,通过赫尔墨特方差分量估计使得两类或多类 观测数据的单位权方差相等(或单位权方差的比 值接近1),从理论上确定观测数据合理的权阵, 同时对不同种类数据进行归一化;第2步是在获 得合理的观测数据权阵之后,建立顾及相对权比 的联合反演模型,将相对权比和模型参数当做未 知数同时进行反演,以目标函数值为最小来确定 权比例因子。两步法是一种概括反演方法,赫尔 墨特方差分量估计法、将相对权比当做未知数同 模型参数一同反演的方法以及单一反演方法都是 两步法的特例;其优点是可以获得观测数据合理 权阵,同时使得顾及相对权比的联合反演目标函 数取得最小值,并对各类观测数据进行归一化。

当不同源数据出现量纲不一致情况时,首先需 要对多源数据进行无量纲化处理,常用的方法为 $[f_i^{ds} - F_i(m)]/f_i^{ds}$ 或 $[f_i^{ds} - F_i(m)]/\sigma_{f_i}^0$,其中 f_i^{ds} 为观测数据, $F_i(m)$ 为各自模型拟合的观测值, $\sigma_{f_i}^0$ 为观测数据的标准差,下标 i 表示第 i 类数据^[10]。

3 算例及分析

3.1 算例

在假定介质均匀且邻近测点间应变均匀的情况下,可以建立邻近点间相对形变量与地壳应变 张量的线性关系^[16]。设监测网第 *j* 点两期纵坐 标位移为 *u_j*,横坐标位移为 *v_j*,网中共有 *m* 点,则 由坐标位移反演应变参数的公式(二维)为^[17]

$$u_{j} = x_{j} \varepsilon_{x} + y_{i} \varepsilon_{xy} - y_{j} \omega$$

$$v_{i} = x_{i} \varepsilon_{xy} + y_{i} \varepsilon_{y} - x_{i} \omega$$

$$(12)$$

式中, x_j 、 y_j ($j=1,2,\dots,m$)为第j点近似坐标; ω 为其转动量; ε_x 、 ε_y 、 γ_{xy} 为应变状态参数,且 $\gamma_{xy}=2\varepsilon_{xy}$ 。

利用该应变参数反演模型模拟生成了反演应 变参数的 GPS 坐标位移数据和边角网平差后的 坐标位移数据(u_1 、 v_1)和(u_2 、 v_2),并对两类观测资 料分别施加了 $\sigma^2 = 0.5 \text{ mm}^2$ 和 $\bar{\sigma}^2 = 1.0 \text{ mm}^2$ 的随 机噪声后的数据为(u'_1 、 v'_1)和(u'_2 、 v'_2)。具体见 表1和表 2,相应的坐标位移协因数阵数据分别 **见表**3 和表4。

表 1 GPS 坐标数据及坐标位移观测值数据

Tab. 1 Coordinate and displacement observation of GPS stations

序号	X/m	Y/m	u_1/mm	v_1/mm	u'_1/mm	v'_1/mm
1	100.000	100.000	1.000	20.200	0.7837	19.3672
2	100.000	300.000-	-1.000	18.600	-0.9373	18.7438
3	100.000	500.000-	-3.000	17.000	-3.5732	17.5955
4	300.000	100.000	5.000	62.200	5.594 6	62.1812
5	300.000	300.000	3.000	60.600	3.1636	60.6873
6	300.000	500.000	1.000	59.000	0.906 6	59.3629
7	500.000	100.000	9.000	104.200	8.7058	105.2916
8	500.000	300.000	7.000	102.600	6.9318	102.6570
9	500.000	500.000	5.000	101.000	5.5334	101.0296

表 2 边角网的坐标数据及坐标位移观测值数据

Tab. 2 Coordinate and displacement observation of side-angle network

序号	X/m	Y/m	u_2/mm	v_2/mm	u'_2/mm	v'_2/mm
1	100.000	100.000	1.000	20.200	0.5674	18.5344
2	100.000	600.000	-4.000	16.200	-3.8747	16.4877
3	600.000	100.000	11.000	125.200	9.8535	126.3909
4	600.000	600.000	6.000	121.200	7.1892	121.1624

为了比较本文提出的确定线性联合反演模型 相对权比的两步法与其他方法之间的优缺点,利 用模拟数据进行了计算,分以下 10 个方案进行,λ 表示 GPS 坐标位移在联合反演中所占的比重。 方案 1:GPS 坐标位移的单一反演;方案 2:边角 网平差坐标位移的单一反演;方案 $3:\lambda=0.5;$ 方 案 4: $(1-\lambda)/\lambda = \sigma_{0_1}^2/\sigma_{0_2}^2$, $\lambda = 0.6667$; 方案 5:以 $\Phi = \lambda V_1^T P_1 V_1 + (1 - \lambda) V_2^T P_2 V_2 = \min, 把 \lambda 当 做$ 未知数同模型参数一同进行反演;方案 6:赫尔墨 特方差分量估计法^[4],迭代终止的条件为两类数 据单位权方差估值之差小于等于 0.0001;为了比 较两步法中第2步的目标函数 $\overline{\Phi}(V_1,V_2)(\mathbf{J}(10))$ 所示)的不同对确定相对权比的影响,分别计算了 $\bigcup \overline{\Phi}_1(V_1, V_2) = V_1^{\mathrm{T}} \hat{P}_1 V_1 + V_2^{\mathrm{T}} \hat{P}_2 V_2 = \min \sqrt{\Phi}_2(V_1, V_2)$ \mathbf{V}_{2}) = $\mathbf{V}_{1}^{\mathrm{T}}\mathbf{V}_{1} + \mathbf{V}_{2}^{\mathrm{T}}\mathbf{V}_{2} = \min_{\mathbf{v}} \overline{\mathbf{\Phi}}_{3} (\mathbf{V}_{1}, \mathbf{V}_{2}) = \tau \mathbf{V}_{1}^{\mathrm{T}} \hat{\mathbf{P}}_{1} \mathbf{V}_{1} +$ $(1-\tau)V_2^{\mathrm{T}}\hat{P}_2V_2 = \min$ 以及 $\overline{\Phi}_4(V_1, V_2) = \sum |V_1| +$ $\Sigma | \mathbf{V}_2 | = \min$ 为目标函数确定相对权比的两步 法,分别称为方案7、方案8、方案9和方案10,迭 代计算时 τ 步长取为 0.000 1;为便于阅读将各方 案的所用方法列于表 5 中。

各方案应变参数反演结果见表 6。

	ray, 5 Coractor matrix of 015 coordinate displacement																	
	u_1	v_1	u_2	v_2	u_3	v_3	u_4	v_4	u_5	v_5	u_6	v_6	u_7	v_7	u_8	v_8	u_9	v_9
u_1	9.2	2.1	-1.6	2.8	-1.9	3.2	3.7	-2.6	3.1	4.7	6.3	4.1	-1.6	5.4	2.9	-1.1	2.9	-1.8
v_1	2.1	8.6	4.7	-1.9	4.2	3.5	7.8	-1.1	-2.7	5.3	4.8	-1.2	5.7	3.9	3.7	4.6	3.4	5.1
u_2	-1.6	4.7	10.7	5.8	3.9	4.1	6.2	4.3	-1.4	3.8	1.9	3.9	2.8	4.2	-1.5	6.3	-1.1	3.6
v_2	2.8	-1.9	5.8	9.8	3.3	-1.8	4.1	5.2	2.2	2.9	4.6	-1.5	3.9	2.6	4.3	6.6	-1.4	3.9
u_3	-1.9	4.2	3.9	3.3	11.4	3.5	-2.8	3.0	2.7	4.3	6.0	4.3	-1.1	2.7	-1.7	3.3	2.7	4.0
v_3	8.2	3.5	4.1	-1.8	3.5	10.7	4.2	-1.3	5.1	2.7	6.2	-1.3	-1.5	3.7	4.1	6.3	-1.3	4.5
u_4	3.7	7.8	6.2	4.1	-2.8	4.2	9.9	-1.8	-1.2	4.6	3.9	5.1	-2.7	7.1	4.6	2.9	4.2	3.4
v_4	-2.6	-1.1	4.3	5.2	3.0	-1.3	-1.8	8.3	3.8	2.7	4.8	-1.7	-1.3	3.8	-1.5	3.4	2.7	-1.9
u_5	3.1	-2.7	-1.4	2.2	2.7	5.1	-1.2	3.8	10.6	3.2	-1.1	-1.3	-1.9	4.7	5.9	2.8	4.6	-1.1
v_5	4.7	5.3	3.8	2.9	4.3	2.7	4.6	2.7	3.2	9.9	1.6	2.3	-1.0	2.4	2.7	-1.1	2.0	1.6
u_6	6.3	4.8	1.9	4.6	6.0	6.2	3.9	4.8	-1.1	1.6	8.2	-2.7	-1.1	2.7	1.8	3.0	-1.1	3.7
v_6	4.1	-1.2	3.9	-1.5	4.3	-1.3	5.1	-1.7	-1.3	2.3	-2.7	10.4	1.9	-1.4	5.0	4.3	3.7	2.9
u_7	-1.6	5.7	2.8	3.9	-1.1	-1.5	-2.7	-1.3	-1.9	-1.0	-1.1	1.9	9.6	-2.3	3.0	2.9	4.1	-1.7
v_7	5.4	3.9	4.2	2.6	2.7	3.7	7.1	3.8	4.7	2.4	2.7	-1.4	-2.3	8.8	-1.7	4.6	-2.7	3.6
u_8	2.9	3.7	-1.5	4.3	-1.7	4.1	4.6	-1.5	5.9	2.7	1.8	5.0	3.0	-1.7	8.4	-1.1	2.7	3.7
v_8	-1.1	4.6	6.3	6.6	3.3	6.3	2.9	3.4	2.8	-1.1	3.0	4.3	2.9	4.6	-1.1	9.6	-1.1	2.9
u_9	2.9	3.4	-1.1	-1.4	2.7	-1.3	4.2	2.7	4.6	2.0	-1.1	3.7	4.1	-2.7	2.7	-1.1	10.2	-1.5
v_9	-2.8	5.1	3.6	3.9	4.0	4.5	3.4	-1.9	-1.1	1.6	3.7	2.9	-1.7	3.6	3.7	2.9	-1.5	8.0

表 3 GPS 坐标位移协因数阵数据 Tab 3 Cofactor matrix of CPS coordinate displacement

 Tab. 4
 Cofactor matrix of side-angle network coordinate displacement after adjustment

	u_1	v_1	u_2	v_2	u_3	v_3	u_4	v_4
u_1	19.2	6.1	-2.6	4.8	-2.9	5.2	3.7	-2.9
v_1	6.1	18.6	4.7	-3.9	5.2	6.5	-3.8	5.1
u_2	-2.6	4.7	16.7	5.8	-3.9	4.1	6.2	-4.3
v_2	4.8	-3.9	5.8	15.8	6.3	-3.8	4.4	5.2
u_3	-2.9	5.2	-3.9	6.3	17.4	3.5	-2.8	3.0
v_3	5.2	6.5	4.1	-3.8	3.5	18.7	4.2	-1.3
u_4	3.7	-3.8	6.2	4.4	-2.8	4.2	16.9	-1.8
v_4	-2.9	5.1	-4.3	5.2	3.0	-1.3	-1.8	18.3

表 5 各方案所用方法列

Tab. 5	The	method	of	each	project
--------	-----	--------	----	------	---------

方案	方法
1	λ=1
2	$\lambda = 0$
3	$\lambda = 0.5$
4	$(1-\lambda)/\lambda = \sigma_{0_1}^2/\sigma_{0_2}^2$, $\square \lambda = 0.6667$
5	以 $\Phi = \lambda V_1^T P_1 V_1 + (1-\lambda) V_2^T P_2 V_2 = \min$ 为目标函数确
5	定相对权比,以式(4)求参数
6	赫尔墨特方差分量估计法
7	$\overline{\Phi}_1(V_1, V_2) = V_1^T \hat{P}_1 V_1 + V_2^T \hat{P}_2 V_2 = \min(两步法)$
8	$\overline{\Phi}_2(V_1, V_2) = V_1^T V_1 + V_2^T V_2 = \min($ 两步法)
9	$\overline{\Phi}_3(V_1,V_2) = \tau V_1^{\mathrm{T}} \hat{P}_1 V_1 + (1-\tau) V_2^{\mathrm{T}} \hat{P}_2 9_2 = \min($ 两步法)
10	$ar{\Phi}_4(V_1,V_2) = \sum V_1 + \sum V_2 = \min($ 两步法)

表 6 应变参数反演结果 Tab. 6 Inversion results of model parameters

	ϵ_x (×10 ⁻⁶)	ϵ_y (×10 ⁻⁶)	ε_{xy} ($ imes 10^{-6}$)	$\omega(imes 10^{-6})$	$\parallel \Delta X \parallel$	λ
R	20.0000 ± 0.0000	-8.0000 ± 0.0000	100.0000 \pm 0.0000	110.0000±0.0000		
1	20.7879 \pm 0.4624	-9.5540 ± 1.0514	100.7684 \pm 0.5184	111.2876 \pm 0.4955	2.2987	1.0000
2	19.4298 \pm 1.9874	-8.7318 ± 1.6135	101.0027 \pm 1.1581	108.9258 \pm 1.1056	1.7378	0.0000
3	19.5847 \pm 0.6826	-8.8744 ± 0.7725	100.9623 \pm 0.4530	109.4787 \pm 0.5047	1.4611	0.5000
4	19.7802 \pm 0.9829	-8.9692 ± 1.2875	100.9169 \pm 0.7126	109.8169 \pm 0.8041	1.364 5	0.6667
5	20.7874±1.3932	-9.5535 ± 3.1670	100.7684 \pm 1.5615	111.2868 \pm 1.4927	2.2977	0.9999
6	20.5569 \pm 0.4384	-9.3800 ± 0.8766	100.7795 \pm 0.4394	110.9609 \pm 0.4459	1.9353	0.9551
7	20.5569 \pm 0.4384	-9.3800 ± 0.8766	100.7795 \pm 0.4394	110.9609 \pm 0.4459	1.9353	0.9551
8	20.1771 \pm 0.5318	-9.1607 ± 0.8718	100.8347 \pm 0.4531	110.4177 \pm 0.4942	1.499 9	0.8517
10	20.3503 \pm 0.7581	-9.2537 ± 1.3598	100.8055 \pm 0.6940	110.6671 \pm 0.7353	1.669 9	0.904 5

由于方案 9 与方案 2 等价,因此,表 6 中没有 列出方案 9 的计算结果,由方案 7、方案 8、方案 9 和方案 10 的两步法计算出来的相对权比 τ 分别 为 0. 500 0、0. 212 7、0(不加 $0 < \tau < 1$ 的限制, 允 许取值 0 和 1)和 0.308 2。根据式(11)将对应于 $\hat{P}_i(i=1,2)$ 的相对权比 τ 转换成对应于式(1)中 $P_i(i=1,2)$ 的相对权比 λ 分别为 0.955 1、0.851 7、 0 和 0.904 5(如表 6 所示); $\|\Delta X\|$ 表示模型参数 反演结果与真值差值的范数; R表示参数的真值。 然后,本文绘制了方案 5、方案 7、方案 8、方案 9 和方案 10 的目标函数与相对权比之间的关系图, 如图 1 所示。



Fig. 1 Residual graphs of some projects

3.2 结果分析

(1)对于反演结果的评价一般要从内符合精 度和外符合精度两个方面进行综合考虑。本文参 数估值的中误差是反演结果的内符合精度指标, 反演结果与真值的差值范数 $\| \Delta X \|$ 作为外符合 精度指标。整体上从内符合精度来看,方案 6 和 方案 7 的结果最优,而且二者是等价的。从外符 合精度来看,方案 4 的差值范数最小,这与理论相 符,因为给定的权比即为实际权比。然而这种方 法不具操作性,因为在反演之前两类数据的验前 单位权方差是很难准确知道的;方案 3 虽然外符 合精度较高,但是内符合精度稍差;方案 5 的结果 与方案 1 几乎相同,若不加 $0 < \lambda < 1$ 的限制允许 取值 0 和 1,则方案 5 与方案 1 是等价的;方案 8 具有较高的外符合和内符合精度;方案 10 具有较 高的外符合精度,但内符合精度较差;方案 9 与方 案 2 等价,为边角网坐标位移的单一反演。综合 起来看,当观测值不含粗差时,两步法(除方案 10 外)可以得到较好的反演结果。

(2) 验前单位权方差法(方案 4)的主要缺点 是反演结果与给予的验前(初始)单位权方差有着 很大的关系。验前单位权方差给的准确,则可以 得到较好的结果(如本文的算例),若初始单位权 方差不准确,就会得到不好的结果^[2,4]。赫尔墨 特方差分量估计法(方案 6)的主要优点是得到的 结果具有最优无偏的特性,不会受到验前单位权 方差不准确的限制。两步法是一种概括反演方 法,赫尔墨特方差分量估计法(方案 6)以及单一 反演方法(方案2)等都是两步法的特例。两步法 通过目标函数 $\overline{\Phi}(V_1,V_2)$ 的选择统一了这些常用 的方法。两步法同样不会受到验前单位权方差不 准确的限制,可以获得观测数据合理权阵,同时使 得顾及相对权比的联合反演目标函数取得最小 值,并对各类观测数据进行了归一化。由图1可 以看出,两步法的第2步采用不同的目标函数确 定相对权比的结果是不同的。两步法目标函数 $\overline{\Phi}(\mathbf{V}_1,\mathbf{V}_2)$ 的选取方法为,观测值仅含偶然误差 时,若要获得最优无偏的反演结果,则选 $\overline{\Phi}_1(V_1,$ V_{2})为目标函数:相对权比和模型参数都当做未 知数同时计算时,可选 $\overline{\Phi}_2(V_1,V_2)$ 为目标函数;相 对权比和模型参数都当做未知数同时计算时,不可 选 $\overline{\Phi}_3(V_1,V_2)$ 作为目标函数,否则变成单一反演。 因此,目标函数的选择可以根据实际情况确定。

(3) 由残差图 $1(a)(方案 5)和图 1(d)(方案 4)可以看出, <math>\lambda V_1^T P_1 V_1 + (1-\lambda) V_2^T P_2 V_2$ 与相对权 比 λ 以及 $\tau V_1^T \hat{P}_1 V_1 + (1-\tau) V_2^T \hat{P}_2 V_2$ 与相对权比 τ 之间是成递减或递增的关系,因此当以此类目标 函数作为确定相对权比的标准,且将其当做未知 数与模型参数一同进行求解时,得到相对权比的 值为 1 或者 0, 如文献[4]中的 $\lambda = 1$ 。

(4)联合反演中相对权比的大小虽然是由所用的方法确定的,但并不能以得到的相对权比的大小作为评价确定相对权比方法好坏的标准。无论采用何种方法确定相对权比,一般精度较高、数目较多的一类观测值应该在联合反演中起主要作用,该观测值的相对权比也较大,如本文算例中的

GPS 观测数据。

相对权比的确定是联合反演中的关键问题。 本文提出的确定联合反演中相对权比的两步法是 一种概括反演方法,其优点是不受验前单位权方差 的限制,可以获得观测数据的合理权阵,同时使得 顾及相对权比的联合反演目标函数取得最小值,并 对各类观测数据进行了归一化。模拟数据的计算, 显示了在处理线性联合反演问题时该方法是非常 有效的。但是,两步法还需要在实际应用中进一步 验证和改进。

参考文献:

- [1] XU Caijun, SHEN Wenbin, CHAO Dingbo. Geophysical Geodesy Principles and Methods[M]. Wuhan: Wuhan University Press, 2006. (许才军,申文斌,晁定波. 地球物理大地测量学 原理与方法[M]. 武汉:武汉大学出版社,2006.)
- [2] DING Kaihua. Research on Stochastic Modeling in Geodetic Joint Inversion[D]. Wuhan: Wuhan University, 2006. (丁 开华. 大地测量联合反演中的随机模型研究[D]. 武汉:武 汉大学, 2006.)
- [3] FU Yuning. Joint Inversion of Movement Parameters of Main Faults and Blocks in Sichuan and Yunnan Area Using GPS and Gravity Data[D]. Wuhan: Wuhan University, 2007. (富宇宁.利用 GPS 和重力数据联合反演川滇地区 主要断层、块体的运动参数[D]. 武汉:武汉大学, 2007.)
- [4] XU Caijun, DING Kaihua, CAI Jianqing, et al. Methods of Determining Weight Scaling Factors for Geodeticgeophysical Joint Inversion[J]. Journal of Geodynamics, 2009, 47(1): 39-46.
- [5] DU Zhixing, OU Jikun, JIN Fengxiang, et al. Optimization Inversion of the Relative Weight Ratio in the Joint Inversion Models [J]. Acta Geodaetica et Cartographica Sinica. 2003, 32(1): 15-19. (独知行,欧吉坤,靳奉祥, 等.联合反演模型中相对权比的优化反演[J]. 测绘学报, 2003, 32(1): 15-19.)
- [6] XU Caijun. Progress of Joint Inversion on Geodesy and Geophysics [J]. Geomatics and Information Science of Wuhan University, 2001, 26(6): 555-561. (许才军. 大地 测量联合反演理论和方法研究进展[J]. 武汉大学学报: 信息科学版, 2001, 26(6): 555-561.)
- [7] FU Yuning, XU Caijun. On Relative Weight Problem in Joint Inversion Using Levelling and Gravity Data [J]. Journal of Geodesy and Geodynamics, 2007, 27(2): 68-74.
 (富宇宁,许才军.水平和重力资料联合反演中权问题的研究[J].大地测量与地球动力学,2007, 27(2): 68-74.)
- [8] LI Shuang. Research on Models and Algorithms of Geodesy and Geophysics Joint Inversion[D]. Wuhan: Wuhan University, 2005. (李爽.大地测量联合反演的模式及算法研究[D]. 武 汉:武汉大学,2005.)
- [9] DING Kaihua, XU Cajjun. Current Crustal Strain Field in the Sichuan-Yunnan Area by Joint Inversion of GPS and Seismic Moment Tensor [J]. Geomatics and Information

Science of Wuhan University, 2009, 34(3): 265-268. (丁 开华,许才军. 川滇地区地壳应变场的 GPS 与地震矩张量 联合反演研究[J]. 武汉大学学报: 信息科学版, 2009, 34 (3): 265-268.)

- [10] ZHAO Shaorong. Joint Inversion of Observed Gravity and GPS Baseline Changes for the Detection of the Active Fault Segment at the Red River Fault Zone[J]. Geophysical Journal International, 1995, 122(1): 70-88.
- [11] XU Caijun, WANG Leyang. Progress of Joint Inversion of Geodetic and Seismological Data for Seismic Source Rupture Process[J]. Geomatics and Information Science of Wuhan University, 2010, 35(4): 457-462. (许才军,王乐洋. 大地测量和地震资料联合反演地震震源破裂过程研究进展 [J]. 武汉大学学报:信息科学版,2010, 35(4): 457-462.)
- [12] WANG Leyang, XU Caijun. Comparative Research on Equality Constraint Inversion and Joint Inversion [J]. Journal of Geodesy and Geodynamics, 2009, 29(1): 74-78. (王乐洋,许才军. 等式约束反演与联合反演的对比研 究[J].大地测量与地球动力学, 2009, 29(1): 74-78.)
- [13] XU Caijun, LIU Yang, WEN Yangmao, et al. Coseismic Slip Distribution of the 2008 Mw 7. 9 Wenchuan Earthquake from Joint Inversion of GPS and InSAR Data[J]. Bulletin of the Seismological Society of America, 2010, 100(5B): 2736-2749.
- [14] LIU Chongbing, NING Jinsheng, ZHANG Yushen. Method for Joint Inversion of Seismic Surface Waves and Gravity Data for Three Dimensional Density Structure[J]. Acta Geodaetica et Cartographica Sinica. 1999, 28(2): 103-109. (刘崇兵,宁津生,张禹慎.利用地震面波和重 力资料联合反演地壳-上地幔三维密度结构的方法探讨 [J]. 测绘学报, 1999, 28(2): 103-109.)
- [15] CUI Xizhang, YU Zongchou, TAO Benzao, et al. Generalized Surveying Adjustment[M]. New ed. Wuhan: Wuhan Technical University of Surveying and Mapping Press, 2001. (崔希璋,于宗俦,陶本藻,等. 广义测量平 差[M]. 新版. 武汉:武汉测绘科技大学出版社, 2001.)
- [16] TAO Benzao. Robust Homogeneous Analysis of Displacement-Strain Models[J]. Acta Geodaetica et Cartographica Sinica, 2000, 29(4): 293-296. (陶本藻. 位移-应变模型的稳 健均匀分析[J]. 测绘学报, 2000, 29(4): 293-296.)
- [17] CHEN Jian, TAO Benzao. Geodetic Deformation Surveying
 [M]. Beijing: Earthquake Publishing House, 1987. (陈健,
 陶本藻. 大地形变测量学[M]. 北京:地震出版社, 1987.)
 (责任编辑:丛树平)

收稿日期: 2011-01-10

修回日期: 2011-07-28

第一作者简介: 王乐洋(1983—), 男, 博士, 讲师, 主要研 究方向为大地测量反演及大地测量数据处理。

First author: WANG Leyang (1983—), male, PhD, lecturer, majors in geodetic inversion and geodetic data processing.

E-mail: wleyang@163.com