文章编号:1673-5005(2015)03-0070-06

doi:10.3969/j.issn.1673-5005.2015.03.009

基于 Cryosat-2 数据的南海 2'×2'重力 异常计算与分析

万剑华1,李家军1,刘善伟1,杨俊钢2

(1. 中国石油大学地球科学与技术学院,山东青岛 266580; 2. 国家海洋局第一海洋研究所,山东青岛 266061)

摘要:利用 Cryosat-2 数据计算南海高空间分辨率高精度重力异常,对 Cryosat-2 level 2 SIR_GDR_2A 数据进行轨迹 分析和交叉点分析。基于测高数据集(第1~4周期),借助加权最小范数最小二乘解计算网格剩余垂线偏差分量, 然后计算中国南海海域(4°~24°,105°~120°)2'×2'重力异常。结果表明,Cryosat-2 数据轨迹密度高且分布均匀规则,交叉点不符值均方根值为15.9 cm,略高于同步时间段的 Jason-2 GDR 数据。与船测重力相比,中国南海海域 (4°~24°,105°~120°)2'×2'重力异常误差为4.5×10⁻⁵ m·s⁻²。

关键词:卫星测高; Cryosat-2; 逆 Vening-Meinesz 公式; 重力异常

中图分类号: P 228.3 文献标志码: A

引用格式:万剑华,李家军,刘善伟,等. 基于 Cryosat-2 数据的南海 2'×2'重力异常计算与分析[J]. 中国石油大学学报:自然科学版,2015,39(3):70-75.

WAN Jianhua, LI Jiajun, LIU Shanwei, et al. Calculation and analysis of 2'×2' gravity anomalies over the South China Sea based on Cryosat-2 satellite altimeter data[J]. Journal of China University of Petroleum(Edition of Natural Science),2015, 39(3):70-75.

Calculation and analysis of $2' \times 2'$ gravity anomalies over the South China Sea based on Cryosat-2 satellite altimeter data

WAN Jianhua¹, LI Jiajun¹, LIU Shanwei¹, YANG Jungang²

(1. School of Geosciences in China University of Petroleum, Qingdao 266580, China;

2. First Institute of Oceanography, State Oceanic Administration, Qingdao 266061, China)

Abstract: The gravity anomaly of the South China Sea was calculated with high spatial resolution and precision using the Cryosat-2 data. The tracks and crossover points of the Cryosat-2 satellite altimetry level 2 SIR_GDR_2A data were analyzed. The component of grid residual vertical deflection was calculated with the weighted minimum least squares solution method using the cycle1-cycle4 data, then the gravity anomalies in $2'\times2'$ grid over the South China Sea between $4^{\circ}-24^{\circ}$ latitude and $105^{\circ}-120^{\circ}$ longitude were determined. The results show that the Cryosat-2 data have a high track density, and are distributed regularly and uniformly with a 15.9 cm RMS value of crossover point differences, which is slightly higher than the synchronous Jason-2 GDR data. Compared with the post-processed shipboard gravimetry, the root mean square value of the gravity anomaly in $2'\times2'$ grid over the South China Sea is 4.5×10^{-5} m \cdot s⁻².

Keywords: satellite altimetry; Cryosat-2; inverse Vening-Meinesz formula; gravity anomaly

海洋重力场对海洋油气勘探、军事国防具有重 要意义,卫星测高技术是目前大面积、快速获取海洋 重力场的最有效手段。众多学者联合多颗卫星测高 数据开展了中国南海海域重力场的计算工作^[1-6],空间分辨率达到 2′×2′,与船测重力相比,精度为(9~11)×10⁻⁵ m·s⁻²,但这些传统卫星测高数据空间分

收稿日期:2014-06-30

基金项目:海洋公益性行业科研专项(201305032);中欧龙计划合作项目(ID.10466)

作者简介:万剑华(1966-),男,教授,博士,研究方向为"3S"在海洋领域中的应用和数字海洋关键技术。E-mail: wjh66310@163.com。 通讯作者:刘善伟(1982-),男,讲师,博士,研究方向为海洋遥感。E-mail: shanweiliu@163.com。

辦率低,测高精度不同(T/P:6 cm, Geosat:10~20 cm, ERS-1/2:10 cm),且多颗卫星测高数据之间也存在一定系统性偏差,影响重力异常计算精度,而 Cryosat-2 卫星的数据轨道密集,测高精度1~3 cm^[78],笔者基于 Cryosat-2 测高数据计算中国南海海域 2'×2'高精度重力异常。

1 Cryosat-2 数据分析

Cryosat-2卫星于 2010年4月8日发射成功, 重复周期为369d,子周期30d,每周期有5344圈轨 迹,在赤道上的轨道间距为7km。其主要载荷是合成孔径/干涉高度计(SIRAL),采用延迟多普勒雷达 高度计(DDA)技术。与传统的雷达高度计相比, DDA测高精度约为传统高度计的2倍,在海面平静 时测高精度约为0.5 cm,在海浪高度达4m时测高 精度仍能优于1.0 cm。SIRAL有3种测量模式:低 分辨率测量模式(LRM),对海面和平坦的冰盖内部 进行测量,沿轨分辨率为5~7 km;合成孔径雷达 (SAR)模式,对部分近岸海域和海冰进行测量,沿轨 分辨率为250m;合成孔径雷达干涉测量(SARIn)模 式,对冰盖边缘和高山冰川进行测量,沿轨分辨率为 250m。SIRAL载荷在沿轨方向采用20Hz测量,提 高了数据分辨率和精度。

Cryosat-2 level 2 SIR_GDR_2A 测高数据(1~4 周期,2010.7~2013.11)研究区域内地面轨迹如图 1 所示,共有升轨迹 255 条,降轨迹 234 条,红色框 内数据为 SAR 模式数据,其他为 LRM 模式数据(测 量模式掩膜版本为3.3)。



1.1 轨迹密度分析

Geosat/ERM、T/P、ERS-1/2、Jason-1、Jason-2 和 Envisat 卫星重复轨道任务阶段赤道上的轨道间 距分别约为 164、316、80、316、316 和 80 km。其中 T/P和 Jason-1 卫星经历过变轨,轨道处于原来轨 道的中间,使其地面轨迹覆盖率增加 1 倍。多星重 复轨道数据轨迹如图 2 所示,其构成的轨迹网格间 距从几千米到一百多千米不等,数据分布比较散乱; 将图 1 和图 2 对比可以看出,相对于多星重复轨道 联合数据,Cryosat-2 数据轨道间距小,数据密度高, 且分布更加均匀规则。



1.2 交叉点分析

交叉点不符值主要是由径向轨道误差引起,反映了卫星测高的精度。与 Cryosat-2 同步时间段的 Jason-2 GDR 数据交叉点不符值均方根(RMS)为 15.1 cm, Cryosat-2 自交叉点不符值 RMS 为 15.9 cm,空间分布如图 3 所示,交叉点不符值分布均匀, 没有明显的模式差异, LRM 模式交叉点不符值 RMS 为 15.4 cm,与 Jason-2 交叉点不符值 RMS 相当; SAR 模式交叉点不符值 RMS 为 18.2 cm,略高于 Jason-2 交叉点不符值 RMS 值。时标偏差是导致 Cryosat-2 交叉点不符值 RMS 值。时标偏差是导致 Cryosat-2 交叉点不符值 RMS 值。时标偏差是导致 Cryosat-2 交叉点不符值 RMS 值。时标偏差是导致 Cryosat-2 交叉点不符值 RMS 值。时标偏差是导致

将 Cryosat-2 数据与同步时间段的 Jason-2 数据进行互交叉点比较,验证测高数据的一致性,互交 叉点不符值空间分布如图4 所示,Cryosat-2 LRM 模 式数据交叉点不符值均值为-1.32 m,RMS 为 27.1 cm;SAR 模式数据交叉点不符值均值为-2.07 m, RMS 为 39.8 cm。由此可知,Cryosat-2 海面测高值 与 Jason-2 测高值存在负的系统性偏差,主要原因 是 Cryosat-2 level 2 GDR 数据没有进行海况偏差改 正和内部延迟改正。本文中利用沿轨测高数据一次 差分信息,借助移去-恢复技术计算重力异常,由于 沿轨相邻两测高点海况偏差改正和内部延迟改正接 近,故 Cryosat-2 测高数据的系统性偏差并不影响重 力异常计算。













2 垂线偏差计算方法

垂线偏差法是当前利用卫星测高技术计算海洋 重力场的最优方法^[13],由沿轨垂线偏差 *ε* 计算网格 点垂线偏差($\bar{\xi}, \bar{\eta}$)的观测方程^[14]为 $\varepsilon_i + v_i = \bar{\xi} \cos \alpha_i + \bar{\eta} \sin \alpha_i, i = 1, \dots, n.$ (1) 式中,*n* 为观测点的数目; $v_i \propto_i \pi \varepsilon_i$ 分别为第*i*个 观测点的残差、方位角和沿迹垂线偏差。

其矩阵形式为

$$VV = AX - L. \tag{2}$$

由于系数矩阵 A 的元素扰动,采用间接偏差方法计算会发生矩阵秩亏,导致方程解不唯一。借助加权最小范数最小二乘解可解决矩阵秩亏问题^[15]。 假设矩阵 A 为 m×n 阶矩阵,对矩阵 A 进行奇异值 分解

$$\mathbf{A} = \boldsymbol{U} \begin{bmatrix} \boldsymbol{\Sigma} & \mathbf{0} \\ \mathbf{0} & \mathbf{0} \end{bmatrix} \boldsymbol{V}^{\mathrm{H}}.$$
 (3)

式中,矩阵 U和 V分别为 m 阶和 n 阶酉矩阵; Σ 为 对角矩阵。矩阵 A 的 M-P 广义逆 A^+ 为

$$^{*} = V \begin{bmatrix} \boldsymbol{\Sigma}^{-1} & \boldsymbol{0} \\ \boldsymbol{0} & \boldsymbol{0} \end{bmatrix} \boldsymbol{U}^{\mathrm{H}}.$$
 (4)

参数 X 的解为

A

$$\mathbf{X} = \mathbf{P}\mathbf{A}^{+}\mathbf{L} = \mathbf{P}\mathbf{V}\begin{bmatrix} \boldsymbol{\Sigma}^{-1} & \mathbf{0} \\ \mathbf{0} & \mathbf{0} \end{bmatrix} \mathbf{U}^{\mathrm{H}}\mathbf{L}.$$
 (5)

式中,**P**为与距离有关的权阵。

3 重力异常计算

由于垂线偏差含有丰富的重力场高频成分以及 EGM2008 重力场模型在长波分量上的优势,实验中 采用移去-恢复方法^[5],利用沿轨迹一次差分信息, 以计算网格点为中心,选取4'×4'窗口内的测高观测 点,应用公式(1)~(5)计算 2'×2'网格剩余垂线偏 差分量,共得到 251 040 个点。

采用逆 Vening-Meinesz 公式反演海洋重力异常 时,剩余垂线偏差的范围会影响重力异常计算的精 度。文献[4]中选取不同范围的剩余垂线偏差分量 计算海洋重力场,结果表明选取 5"内剩余垂线偏差 分量计算的海洋重力场能够有效利用数据和保证海 洋重力场的精度。据此,选取剩余垂线偏差分量绝 对值小于 5"的点,选择后得到 232 948 个点,数据剔 除率为 7.2%。

积分半径同样影响重力异常精度,积分半径太小,则区域内可用于计算的测高点太少,甚至没有; 积分半径太大,虽然用于计算的测高点增多,但引入 的海面地形影响变大,导致产生更大误差^[16]。经试 验比较,本文中选择积分半径为 30′。由逆 Vening-Meinesz 公式得到中国南海海域(4°~24°,105°~ 120°)2′×2′重力异常,结果如图 5 所示。



4 结果分析

本文中采用船测重力数据检验重力异常计算结 果的精度,经过精度控制和网格化处理,精度为(1 ~3)×10⁻⁵ m·s⁻²,数据范围如图6所示,红色点代 表船测重力异常点,相邻数据点距离为30′。



Fig. 6 Shipboard gravity data points

以卫星测高数据计算的 2'×2'重力异常网格数 据为基础数据,内插出船测数据点重力异常,与船测 数据作差比较,结果见图 7。从图 7 中可看出,由卫 星测高数据计算的重力异常与船测重力异常值非常 接近,但并不完全相等。将本文重力异常结果与船 测重力作差比较,差值最大值为 18.9×10⁻⁵ m·s⁻², 最小值为-11.8×10⁻⁵ m·s⁻², RMS 为 4.5×10⁻⁵ m· s⁻²,考虑到船测重力精度,由卫星测高数据计算的 重力异常精度可能会更高,且两者之间存在正的系统偏差,偏差值为1.4×10⁻⁵ m·s⁻²。



Fig. 7 Diagram of gravity anomaly comparison

(1)与文献[2-4]结果相比,重力异常空间分辨 率相当,与船测数据差值绝对值的最大值明显减小, 减小了约20×10⁻⁵ m·s⁻²,RMS由(9~11)×10⁻⁵ m· s⁻²降低到4.5×10⁻⁵ m·s⁻²,精度明显提高,与文献 [6]结果相比,RMS减小1.2×10⁻⁵ m·s⁻²,但空间分 辨率由2.5′×2.5′提高到2′×2′。相较于多星数据联 合计算海洋重力异常,Cryosat-2测高数据轨道密 集,精度高,并避免了多颗卫星数据之间参考椭球和 参考框架不统一的问题,这是本实验取得高精度结 果的主要原因。

(2)为研究卫星测高重力与船测重力差值的分 布特点,本文中对差值数据进行统计分析,统计直方 图如图 8 所示,分级统计结果如表 1 所示。由图 8 和表 1 可知,差值主要集中在(7~8)×10⁻⁵ m·s⁻², 占全部测点数的 90.5%,小于-7×10⁻⁵ m·s⁻²或大 于 8×10⁻⁵ m·s⁻²的点数只有 21 个点。本文结果与 国内外同行结果相比,差值绝对值明显减小,减小了 约 20×10⁻⁵ m·s⁻²。



Fig.8 Histogram of gravity anomaly difference 本文中仅用了4个周期的测高数据,随着 Cryosat-2 卫星测高数据的积累和数据质量的改善及卫 星测高数据处理技术的进步,可进一步提高重力异 常计算的精度。另外,在 Cryosat-2 测高数据基础 上,联合其他测高精度较高的卫星测高数据,有望进 一步提高海洋重力异常的空间分辨率和精度。

表1 测高重力异常与船测数据差值分级统计

 Table 1
 Comparison between altimeter-derived and shipboard gravity anomalies with different ranges

卫星测高重力-船测重力/(10 ⁻⁵ m · s ⁻²)	测点数	所占百分比/%
-12 ~ -7	6	2.7
-7 ~ -2	39	17.6
-2 ~ 3	99	44.8
3 ~ 8	62	28.1
8 ~ 13	11	5.0
13 ~ 19	4	1.8

5 结 论

(1)在网格剩余垂线偏差分量计算中,利用加 权最小范数最小二乘解的奇异值分解方法求解方 程,能有效解决因系数矩阵秩亏导致的方程解不唯 一问题。

(2) Cryosat-2 测高数据空间分辨率和测高精度 高于传统卫星测高数据,基于该测高数据的南海海 域 2'×2'重力异常计算精度为 4.5×10⁻⁵ m・s⁻²,较 国内外同行提高(4~6)×10⁻⁵ m・s⁻²。

致谢 感谢欧空局(ESA)提供 Cryosat-2 卫星数据。

参考文献:

- [1] HWANG C. Inverse vening meinesz formula and deflection-geoid formula: applications to the predictions of gravity and geoid over the South China Sea[J]. Journal of Geodesy, 1998, 72:304-312.
- [2] 王海瑛,王广运. 卫星测高数据的沿轨迹重力异常反 演法及其应用[J]. 测绘学报,2001,30(1):21-26.
 WANG Haiying, WANG Guangyun. Inversion of gravity anomalies from along-track vertical deflections with satellite altimeter data and its applications[J]. Acta Geodaetica et Cartographica Sinica,2001,30(1):21-26.
- [3] 李建成,宁津生,陈俊勇,等. 联合 TOPEX/Poseidon, ERS2 和 Geosat 卫星测高资料确定中国近海重力异常
 [J]. 测绘学报,2001,30(3):197-202.

LI Jiancheng, NING Jinsheng, CHEN Junyong, et al. Determination of gravity anomalies over the South China Sea by combination of topex/poseidon, ERS2 and Geosat altimeter data[J]. Acta Geodaetica et Cartographica Sinica, 2001, 30(3):197-202.

[4] 胡淑梅,文汉江,李洪超,等.利用多种测高数据反演 中国南海海域重力异常[J].大地测量与地球动力学, 2011,31(4):56-59.
HU Shumei, WEN Hanjiang, LI Hongchao, et al. Inversion of gravity anomalies over South China Sea by use of combination of multi-satellite altimeter data[J]. Journal

of Geodesy and Geodynamics,2011,31(4):56-59.

[5] 王虎彪.用卫星测高和船测重力资料联合反演海洋重 力场[D].武汉:中国科学院测量与地球物理研究所, 2005.

> WANG Hubiao. Inversion of marine gravity anomalies by combinating multi-altimeter data and shipborne gravimetric data[D]. Wuhan: Institute of Geodesy and Geophysics, Chinese Academy of Sciences, 2005.

- [6] DADZIE I, LI J, CHU Y. Prediction of gravity anomalies over the South China and Philippine seas from multi-satellite altimeter sea surface heights [J]. Geo-Spatial Information Science, 2008, 11(3):174-179.
- SANDWELL D, GARCIA E, SOOFI K, et al. Toward 1mgal accuracy in global marine gravity from Cryosat-2, envisat, and Jason-1 [J]. The Leading Edge, 2013, 32 (8):892-899.
- [8] STENSENG L , ANDERSEN O B. Preliminary gravity recovery from Cryosat-2 data in the Baffin Bay [J]. Advances in Space Research, 2012, 50(8):1158-1163.
- [9] GOMMENGINGER C, MARTIN-PUIG C, DINARDO S, et al. Improved altimetric performance of Cryosat-2 sar mode over the open ocean and the coastal zone[C]. Vienna; European Geosiciences Union, c2012.
- [10] 汪栋,范陈清,贾永君,等. HY-2 卫星雷达高度计时标偏差估算[J]. 海洋学报,2013,35(5):87-94.
 WANG Dong, FAN Chenqing, JIA Yongjun, et al. The time tag bias estimation of hy-2 satellite radar altimeter [J]. Acta Oceanologica Sinica,2013,35(5):87-94.
- [11] 翟国君,黄谟涛,谢锡君,等.卫星测高数据处理的理 论与方法[M].北京:测绘出版社,2000:119-123.
- [12] 刘传勇,暴景阳,黄谟涛,等.验后平差方法在 Geosat/ERM 卫星测高数据处理中的应用[J].海洋测绘, 2008,28(1):5-8.

LIU Chuanyong, BAO Jingyang, HUANG Motao, et al. The application of posteriori compensation theory of error in altimeter data set from geosat/erm crossover adjustment[J]. Hydrographic Surveying and Charting, 2008, 28(1):5-8.

 [13] 彭富清,夏哲仁. 卫星测高中的垂线偏差法[J]. 海洋 测绘,2004,24(2):5-9.
 PENG Fuqing, XIA Zheren. Vertical deflection theorem of satellite altimetry [J]. Hydrographic Surveying and Charting, 2004, 24(2):5-9.

- [14] HWANG C, Eu-CHI K, BARRY P. Global derivation of marine gravity anomalies from seasat, geosat, ers-1 and topex/poseidon altimeter data[J]. Geophys J Int, 1998(134):449-459.
- [15] 鲁铁定,陶本藻,周世健. 矩阵的 SVD 分解性质及其 在秩亏网平差中的应用[J]. 大地测量与地球动力 学,2007,27(5):63-67.

LU Tieding, TAO Benzao, ZHOU Shijian. Characteristics of matrix SVD and its applications to rank deficiency free network adjustment [J]. Journal of Geodesy and Geodynamics, 2007, 27(5):63-67.

[16] 李娜,章传银.用逆 Vening-Meinesz 公式反演海洋重 力场时积分半径的选择[J].大地测量与地球动力 学,2009,29(6):126-129.
LI Na, ZHANG Chuanyin. Option of integral radius in

inversion of sea gravity with inverse vening-meinesz formula [J]. Journal of Geodesy and Geodynamics,2009, 29(6):126-129.

(编辑 修荣荣)