闻德保,张啸,张光胜等.2014.基于选权拟合法的电离层电子密度层析重构.地球物理学报,57(8):2395-2403,doi:10.6038/cjg20140801.

Wen D B, Zhang X, Zhang G S, et al. 2014. Tomographic reconstruction of ionospheric electron density based on the fitting method by selection of the parameter weights. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese),57(8):2395-2403,doi:10.6038/cjg20140801.

基于选权拟合法的电离层电子密度层析重构

闻德保1,3,张啸1,张光胜2,欧吉坤3,袁运斌3

1长沙理工大学交通运输工程学院,长沙 410004

2河南理工大学测绘与国土信息工程学院,焦作 454000

3 中国科学院大地测量与地球动力学国家重点实验室,武汉 430077

摘要 附加约束的电离层层析算法是解决电离层电子密度反演中不适定问题的主要方法,为避免此类方法中约束 权阵的选取不当对电子密度分布重构产生的不良影响,本文将选权拟合法应用到电离层层析成像技术中.该方法 特别设计了依据电子密度空间分布特性构造参数权矩阵的方案.新方法有明确的物理意义,挖掘了隐含的信息量, 为解决电离层电子密度反演中由于观测数据的不足等因素引起的不适定问题提供了一种新途径,可以得到符合客 观实际的结果.数值模拟实验和实测数据的反演结果证实了该算法有效性、可靠性和优越性.

关键词 不适定问题;约束权阵;电离层层析成像;电子密度;选权拟合法 doi:10.6038/cjg20140801 **中图分类号** P353 **收稿日期** 2013-12-02,2014-07-09 收修定稿

Tomographic reconstruction of ionospheric electron density based on the fitting method by selection of the parameter weights

WEN De-Bao^{1,3}, ZHANG Xiao¹, ZHANG Guang-Sheng², OU Ji-Kun³, YUAN Yun-Bin³ 1 School of Traffic and Transportation Engineering, Changsha University of Science & Technology, Changsha 410004, China 2 School of Surveying and Land Information Engineering, Henan Polytechnic University, Jiaozuo 454000, China 3 State Key Laboratory of Geodesy and Earth's Dynamics, Chinese Academy of Sciences, Wuhan 430077, China

Abstract The main methods to resolve the ill-posed problem are the constraint algorithms in the process of the ionospheric electron density inversion. To avoid the defective influence of the unreasonable constraint weight matrix on the ionospheric electron density reconstruction, the Fitting Method by Selection of the Parameter Weights (FMSPW) is innovatively applied to resolve the ill-posed problem in the ionospheric tomographic system. In this method, a new scheme of constructing parameter weights matrix is specially devised by analyzing the correlation of the ionospheric electron density among those neighboring cells. Using this scheme equals to add the observation information needed by the inversion of ionospheric electron density, and the ill-posed problem of the ionospheric tomography system is efficiently resolved. The reliability and feasibility of the FMSPW and its superiority to the conventional CIT (Computerized Ionospheric Tomography) algorithms are demonstrated by numerical simulation tests. Finally, the FMSPW is used to perform the tomographic reconstruction of ionospheric electron density distribution in a

基金项目 湖南省杰出青年基金项目(14JJ1021)、国家自然科学基金项目(41174001,41174015)、教育部科学技术类项目(213028A)和湖南省 教育厅重点项目(12A002)资助.

作者简介 闻德保,1974年生,2008年毕业于中国科学院测量与地球物理研究所,主要从事电离层层析成像、GNSS气象学和无线电掩星技术 等方面的研究. E-mail:wdbwhigg@163.com

mid-latitude region.

Keywords Ill-posed problem; Constrain weight matrix; Ionospheric tomography; Electron density; Fitting method by selection of the parameter weights

1 引言

电离层层析成像技术是计算机层析成像技术在 电离层监测中的一种新的应用(Kersley, 2005; 刘 裔文等, 2013; Mitchell and Spencer, 2003),该技 术借助于卫星观测信息,通过对电离层进行分层研 究,不仅克服了传统的薄层假设电离层模型的局限 性,而且特别适合于监测大尺度电离层电子密度的 垂直分布及其在太阳活动异常状态下的扰动特性 (Yao et al., 2013; Pokhotelov et al., 2011; Jin et al., 2008; Rius A et al., 1997; Yizengaw et al., 2006). 然而,在实际的电离层电子密度重构中,由于 电离层层析系统本身所具有的局限性,如接收机空 间分布的不均匀性和数量的有限性以及观测视角的 有限性,所有这些因素的存在导致了电离层电子密 度层析反演的不适定性(Garcia and Crespon, 2008; Yao et al., 2013; Wen et al., 2012; Zhao et al., 2013).

电离层电子密度层析重构中常用的经典代数重 构算法通过给每个像素附加先验信息来克服反演过 程中不适定问题引起的解不唯一或不稳定问题 (Wen et al., 2010). 该类方法通常对迭代初值的精 度要求较高,对于那些没有任何观测信息的像素来 说,迭代收敛后的结果与其初值则完全相同.实际反 演过程中,这些初值通常是由精度不高的经验电离 层模型(如 IRI2007)给出. 然而, 经验电离层模型反 映的是电离层电子密度的月平均效应,因此,对于没 有任何射线通过的像素,利用经验模型给出的初值 作为最终的迭代结果与实际情况存在一定的差异. 在电离层活动异常的情况下,这种差异显得尤为突 出,从而导致重构的电离层电子密度图像存在一定 程度的失真现象.针对上述问题,本文将选权拟合法 (欧吉坤,2004)应用到电离层电子密度层析重构 中,该方法利用水平方向相邻像素之间的电子密度 变化的连续性以及垂直方向上相邻像素电子密度之 间的平滑性,通过施加水平方向平滑约束和垂直约 束,来克服那些没有观测信息的像素对经验电离层 模式给出初值的依赖,得到了符合客观实际的重构 结果.

2 电离层层析重构的选取拟合法

2.1 层析模型和算法

电离层斜总电子含量(Total Electron Content, 简称为 TEC)为电离层电子密度沿信号传播路径的 线积分,一般表示为:

$$TEC = \int_{l_i} N_e(\boldsymbol{r}, t) ds,$$

(i = 1, 2, ..., m) (1)

式中 N_e为 GPS 卫星与接收机间信号传播路径上电 离层电子密度; r 是由经度、纬度和高度组成的位置 向量; l_i为 GPS 卫星和接收机之间的卫星信号传播 路径,m 代表电离层斜距 TEC 观测值总数或 GPS 射线路径总数.基于 GPS 的电离层层析问题就是根 据反演区域内一系列卫星信号传播路径上的 TEC 信息反演该区域内电离层电子密度的时空分布.

由式(1)可以看出,电离层电子密度与电离层 TEC之间是一种积分关系.在实际反演过程中,为 了简化计算,通常利用离散反演方法将待反演的电 离层空间离散化,为此,事先需要选取合适的基函数 *b*_i,模型化待反演的电离层电子密度,于是有:

$$N_{e}(\boldsymbol{r},t) \approx \sum_{j=1}^{n} x_{j}(t) b_{j}(\boldsymbol{r}), \qquad (2)$$

式中, x_j (j = 1, 2, ..., n) 代表基函数的系数, n 表示 所选择的基函数的数量, 其大小与反演区域内的像 素总数相等. 对每一条射线路径上电离层斜距 TEC 的测量值, 将(2)式代入(1)式可得:

$$\text{TEC}(t) = \int_{l_i} \sum_{j=1}^n x_j(t) b_j(\mathbf{r}) \, \mathrm{d}s = \sum_{j=1}^n x_j(t) \int_{l_i} b_j(\mathbf{r}) \, \mathrm{d}s$$
(3)

假如以 A_{ii} 代表(3)式中的积分项,则有:

$$\mathbf{A}_{ij} = \int_{l_i} b_j(\mathbf{r}) \,\mathrm{d}s\,,\tag{4}$$

考虑到 GPS 测量中噪声的影响 ε,将(4)式代入(3) 式,则每条 GPS 信号传播路径上电离层斜距 TEC 可以表示为:

$$\text{TEC} = \sum_{j=1}^{n} A_{ij} x_j + \varepsilon.$$
 (5)

为了简化计算,本文选用像素指标函数作为基函数,即

$$b(\mathbf{r}) = \begin{cases} 1 \quad \mathbf{r} \in \boldsymbol{\theta} \\ 0 \quad \mathbf{\mu} \\ \mathbf{\theta} \end{cases}$$
(6)
将(6)式代入(4)式后有:

$$A_{ii} = \Delta s_{ii} \,, \tag{7}$$

式中的 Δs_{ij} 表示第 i 条 GPS 射线在第 j 个像素内的 截距. 当 GPS 射线穿过该像素时, $A_{ij} = \Delta s_{ij} \neq 0$, 反之,当像素内没有任何 GPS 射线穿过时, $A_{ij} = \Delta s_{ii} = 0$.

将(5)式以矩阵的形式表示,则有:

$$\mathbf{y}_{m\times 1} = \mathbf{A}_{m\times n} \mathbf{x}_{n\times 1} + \mathbf{e}_{m\times 1}, \qquad (8)$$

式中, y 为m 条 GPS 信号传播路径上电离层斜距 TEC 观测值所构成的列向量; A 为 GPS 射线在对 应像素内的截距构成的 $m \times n$ 维向量, e 为m 条 GPS 射线上的观测噪声和离散误差组成的 m 维列 向量.采用像素指标函数作为基函数离散待反演的 电离层区域之后,(5)式中的 x_j 即为第 j 个像素中 心的电子密度,这也就意味着(8)式中的 x 为电子密 度所构成的列向量.

如前所述,由于观测数据的不足和地面 GNSS 观测站的分布不均匀性等因素的影响,电离层电子 密度层析反演呈现出不适定性.针对上述问题,为了 使(8)式有稳定而唯一的解,根据 Tikhonov 正则化 (Tikhonov and Arsenin, 1997)方法,构造如下准则 函数:

$$M(\mathbf{x},\mathbf{y}) = \| \mathbf{A}\mathbf{x} - \mathbf{y} \|_{P}^{2} + \alpha \Omega(\mathbf{x}), \qquad (9)$$

使(9)式最小化的参数 \hat{x} 即为所求的解.其中 $P_n = P, P$ 为电离层层析表达式的权阵, $\Omega(x)$ 称为稳定范函,它的作用是将原来的不适定问题转化为适定问题, α 为正则化参数.稳定泛函 $\Omega(x)$ 可根据具体的应用而采用不同形式,根据欧吉坤(2004)提出的选权拟合法的思想,在电离层电子密度层析反演中,取为如下形式:

 $\Omega(x) = \|Gx\|^{2} = x^{T}G^{T}Gx = x^{T}P_{x}x, (10)$ 式中 $P_{x} = G^{T}G,$ 称为参数权矩阵. 稳定泛函采取 (10)式中的形式时,则(9)式最小化后参数 \hat{x} 可表 示为:

$$\hat{\boldsymbol{x}} = (\boldsymbol{A}^{\mathrm{T}}\boldsymbol{P}\boldsymbol{A} + \alpha\boldsymbol{P}_{x})^{-1}\boldsymbol{A}^{\mathrm{T}}\boldsymbol{P}\boldsymbol{y}.$$
(11)

选权拟合法不同于一般正则化方法,它强调辨 证地选择稳定范函,即根据具体的研究对象选择合 适的约束条件.这里的约束条件不再局限于已知的 统计信息,也包括对某一领域规律性的认识,即根据 具体的应用建立起参数之间的相关关系.这种约束 是依据具体问题中较可靠的先验信息,因而具有明 确的物理意义.由于补充了这些有用信息,原来的不 适定问题转化为适定问题,使得反演结果更加符合 客观实际.

2.2 参数权矩阵的构造

利用选权拟合法反演电离层电子密度时,问题 的关键是如何构造待估参数的约束阵.在构造(8)式 时,假定待研究的电离层空间在经度、纬度和高度方 向上分别被离散化成 *i、j、k* 个像素,于是待反演的 电离层空间被划分成 *ijk* 个像素.像素编号按照经 度方向由左至右,纬度方向由前至后,高度方向由下 至上的方式进行,具体的划分和编号方式如图 1 所示.





根据离散像素的编号法则,顾及相邻像素之间 电离层电子密度和电子密度差变化的平滑性,可构 造约束矩阵 G,进而确定选权拟合法中的权矩阵 P_x,具体的约束阵构成方式如下:

首先,对于一个含有 *ijk* 个像素的电离层空间, 根据同一层内沿经度方向排列的各相邻像素电子密 度变化连续性的原则,可以构造出水平约束阵 *G*₁ (矩阵顶部与右部分别表示矩阵 *G*₁ 的列号和行号):



同理,也可构造出纬度方向上的水平约束矩阵 G2,其形式为:



其次,根据同一层内经度方向上排列的各相邻像素之间的电子密度差变化的连续性,可以构造出如下二 阶差分矩阵 G₃:



依照上述原则,同理也可构造出纬度方向上的二阶差分矩阵 G4



在电离层电子密度的反演过程中,为了确定合理的电离层垂直剖面,Flore(1999)等人借助探空资料提供的剖面信息建立垂直方向上的约束方程.考虑到探空资料的时空分辨率比较低和获取该数据的困难性,本 文采用 IRI2007 模型给出的电离层垂直剖面信息构造垂直约束阵,该信息提供了垂直剖面上相邻像素内电 离层电子密度之间的近似比值关系,以此关系来设计构造垂直方向上的约束矩阵 G₅,具体形式如下:



联合水平和垂直方向上的约束条件,可得到统 一的约束公式:

$$Gx = 0, \qquad (17)$$

其中,

$$\boldsymbol{G} = \begin{bmatrix} \boldsymbol{G}_1 \\ \boldsymbol{G}_2 \\ \boldsymbol{G}_3 \\ \boldsymbol{G}_4 \\ \boldsymbol{G}_5 \end{bmatrix}.$$
(18)

3 数值模拟实验

为了验证选权拟合法在电离层电子密度反演过 程中的有效性和稳定性,首先进行模拟实验,模拟选 定的时段为地磁平静的 2013 年 5 月 11 日 10:30— 11:00. 模拟过程中,利用湖北省 CORS(Continuous Operational Reference System 的简称) 网 36 个 GNSS 观测站的实际坐标构造系数矩阵 A,所选择 的 36 个观测站均匀分布在 29°N—32°N 和 113°E— 116°E 范围内. 因此,实际模拟的地理经纬度范围与 所选择测站的覆盖范围保持一致,高度范围则选择 在 100~1000 km 之间. 经纬度和高度方向上的分 辨率分别为 0. 25°、0. 25°和 10 km. 详细的模拟步骤 如下:

(1)模拟电子密度真值:利用 IRI2007 模型模拟 待反演时刻各个像素内的电离层电子密度,并以此 作为反演的真值 x_a;

(2)构造系数阵:利用重构区域内布设的 36 台

GPS 接收机观测数据中卫星和地面接收机的坐标, 计算出某一反演时段内 GPS 信号传播路径在其所 经过像素内的截距,构造系数矩阵 A;

(3)模拟电子密度反演所需要的电离层斜距 TEC的真值:联合步骤(2)构造出来的系数阵,计算 各条射线传播路径上的电离层斜距 TEC 值 y_±;

$$\mathbf{y}_{\mathrm{fl}} = \mathbf{A} \cdot \mathbf{x}_{\mathrm{fl}}. \tag{19}$$

(4)构造带误差的 TEC 观测值:顾及实际观测 中噪声和离散误差的存在,在模拟计算中,需要向模 拟电离层斜距 TEC 真值中加入一定量的随机误差 e,于是有:

$$\mathbf{y} = \mathbf{y}_{\underline{a}} + \mathbf{e}. \tag{20}$$

(5)反演计算:设定迭代计算初值向量 $\hat{x}^{(0)}$,该 初值向量为步骤(1)中给定真值的 0.6 倍. 令 $\hat{x}^{(k)} = \hat{x}^{(0)}$,由密度初值 $x^{(k)}$ 计算 $y^{(k)}, y^{(k)} = Ax^{(k)}, 然后计$ $算 y 和 <math>y^{(k)}$ 之差 $\Delta y^{(k)}$,

$$\Delta \mathbf{y}^{(k)} = \mathbf{y} - \mathbf{y}^{(k)}, \qquad (21)$$

将 $\Delta \mathbf{y}^{(k)}$ 代入(11)式中计算 $\Delta \mathbf{x}^{(k+1)}$;

(6)判断迭代是否收敛:计算电离层电子密度估 值 $\hat{x}^{(k+1)}, \hat{x}^{(k+1)} = \hat{x}^{(k)} + \Delta x^{(k+1)},$ 并求出 $\hat{x}^{(k+1)}$ 与步骤 (6)中 $x^{(k)}$ 之间的差值,找出该差值绝对值的最大值,即 $|\Delta x_j|_{\max} = |x_j^{(k+1)} - x_j^{(k)}|_{\max} (k = 0, 1, 2, \cdots),$ 当 $|\Delta x_j|_{\max} \leqslant \tau$,迭代终止.否则,用 $\hat{x}^{(k+1)}$ 替代步骤 (5)中的 $\hat{x}^{(k)},$ 即 $\hat{x}^{(k)} = \hat{x}^{(k+1)},$ 重复步骤(5)和步骤 (6)的计算过程,直到迭代收敛为止,此时所得到的 结果即为最终的电离层电子密度值.

为了分析选权拟合法中约束矩阵对电离层电子 密度反演结果的影响,首先对电离层层析方程不施 加任何约束,通过奇异值分解后,其最大奇异值为 5678.390,最小奇异值约为1.23×10⁻⁴,法矩阵的 条件数约为4.62×10⁷.在附加上水平方向上的平 滑约束后,没有观测信息的像素可以通过同一层内 相邻像素的相关性获得其内部电子密度的估计值, 进行奇异值分解后,最大奇异值为4907.183,最小 奇异值为0.126,法矩阵的条件数为4.91×10⁴,相 对于没有施加平滑约束的情况,法矩阵的条件数得 到一定程度的改善.

在实际的电离层电子密度层析反演中,为了减 少多路径效应等引起的观测噪声的影响,GPS 观测 射线的截至高度角选为 10°.由于 GPS 观测射线的 高度角较大,有些近乎于垂直方向,使得电离层电子 密度重构图像的垂直分辨率较低,因此,对选权拟合 法模拟验算时考虑施加上垂直约束.如果不考虑水 平约束,仅施加垂直约束,其法矩阵条件数约为5.07× 10°,条件数虽然得到改善,但层析反演问题仍然病 态.附加水平和垂直约束后,法矩阵的条件数为 1.7× 10°,相对于没有施加任何约束条件时的条件数为 1.7× 10°,相对于没有施加任何约束条件时的条件数,施 加了水平和垂直约束后,电离层层析系统法矩阵的 条件数得到了明显改善,电离层层析系统呈现出良 态,电子密度反演过程中出现的不适定问题得到有 效解决.

图 2 给出了施加不同约束时电离层电子密度重 构结果与真值差值示意图. 从图 2a 可以看出,在没 有施加任何约束的情况下,电离层电子密度层析反 演结果与真值差异较大,最大密度差值的绝对值达 到 8×10¹⁰ el/m³,重构误差小的像素占总像素的比 重 较小. 图2b显示施加水平方向约束后,最大密度



差值的绝对值约为 3.2×10¹⁰ el/m³,重构误差较小 的像素数明显增多,电离层电子密度层析反演精度 得到一定程度的提高.图 2c 给出了施加水平和垂直 平滑约束后选权拟合法反演的结果与真值的差值, 通过比较可以看出,施加水平和垂直约束后,电离层 电子密度与真值的差值范围缩小,重构误差较小的 像素数所占的比重显著增加,反演精度得到了明显 的提高,从而证实了选权拟合法在电离层电子密度 层析反演过程中的有效性和可行性.

4 算法的实测数据检验

考虑到 2003 年 8 月 16 日地磁条件较为平静, 顾及GPS观测视角的有限性,反演过程中,为了弥 补有限视角条件下水平射线缺失给反演结果带来的 不利影响,本文利用 CHAMP 掩星数据和中国区域 的地基 GPS 观测站的原始导航文件和观测数据文件对 当天的电离层电子密度进行反演.原始导航文件主 要是用来计算 GPS 卫星的瞬时坐标,然后根据卫星 的瞬时坐标和地面接收机坐标计算每一信号传播路 径与重构区域内相应像素的交叉距离,构造反演所 需的系数矩阵 A,观测数据文件主要用来计算满足反 演条件的每条射线传播路径上的电离层斜距 TEC.

图 3 显示了选权拟合法重构的 114°E 经度链上 区域性电离层电子密度的时空分布的周日变化情况.从图 3 可以看出,在 05:00UT(北京时间 13 时) 之前,电离层电子密度随着时间的推移逐渐增加,在 05:00UT,电离层电子密度达到最大值,其值约为 1.77×10¹² el/m³.随后,电离层电子密度值逐渐减 小,到 21:00UT(北京时间凌晨 5 时),电离层电子 密度达到最小,其值约为 2.48×10¹¹ el/m³,这与地 球自转中国区域的昼夜交替现象一致.图 3 也显示 出南方与北方的电离层电子密度变化差异,南方电 离层电子密度值总体上高于北方,反映出电离层活 动与纬度有较大关系.

图 4 给出了代数重构法和选权拟合法在 01:00UT和 09:00UT 重构的电离层电子密度剖面 与武汉站电离层测高仪观测结果的比较.其中,图 4a 表示 01:00UT 三种不同剖面的比较,图 4b 显示 的是 09:00UT 三种不同剖面的比较.从图 4 的比 较结果可以看出,选权拟合法重构的两个不同时刻 的电离层剖面与电离层测高仪观测结果吻合的比较 好,相对于选权拟合法重构的剖面,代数重构法重构 的电子密度剖面与电离层测高仪的观测结果差异比 较大,这种较大的差异在峰值高度附近尤其明显.上 述比较显示出选权拟合法能够较好地重构电离层电 子密度剖面,从而证实了选权拟合法的可靠性和其 相对于经典代数重构法的优越性.

5 结论与讨论



本文将选权拟合法拓展应用到电离层电子密度

图 3 选权拟合法重构的 2003 年 8 月 16 日区域性电子密度分布(电离层电子密度单位为 10¹¹ el/m³)

Fig. 3 Distribution of ionospheric electron density on August 16, 2003 by reconstruction. The unit of electron density is 10¹¹ el/m³ Each snapshot represents the corresponding electron density reconstructed at different universal time, which is labeled at the right-top corner of the snapshot.



图 4 选权拟合法和代数重构算法重构的电离层电子密度剖面与武汉站电离层测高仪所得剖面的比较 (a) 01:00UT;(b) 09:00UT.

Fig. 4 Comparisons of electron density profiles reconstructed from FMSPW, ART and those obtained from the data of ionosonde station located at Wuhan

层析反演中,该方法根据相邻像素间电子密度平滑 变化的原则,构造约束权阵.不同于现有算法,新方 法有明确的物理意义,为解决观测数据不充足和地 面接收机分布不均匀等因素引起的不适定问题提供 了一种新的途径,可以克服没有观测信息的像素在 电离层电子密度反演过程中对初值的过度依赖,提 高了反演结果的精度.

构造约束矩阵后,通过数值模拟实验对选权拟 合算法进行了验证,证实了该算法在电离层电子密 度反演过程中的有效性和可行性.实测数据反演结 果表明,利用选权拟合法重构的电离层电子密度时 空分布图,能够较好地反映电离层电子密度的周日 变化特性和垂直结构变化规律,重构剖面的比较结 果证实了选权拟合法的可靠性和其相对于经典代数 重构算法的优越性.

本文的研究结果是基于离散静态假设的三维层 析模型得到的,实际上,在选择的反演时段内,电离 层电子密度在三维空间中是动态变化的.今后,随着 人们对电离层内部结构和变化规律认识的进一步深 入,在顾及电子密度随时间动态变化关系后,本文研 究的选权拟合法可以进一步拓展到四维层析模型的 应用.另外,本文研究结果是基于地磁平静条件下进 行的,在电离层天气异常情况下,如何构造选权拟合 法的约束矩阵,是今后重点研究的一个内容.

致谢 感谢地壳运动观测网络提供的地基 GNSS 观测资料,感谢 GFZ 提供的 CHAMP 掩星资料,感

谢中国科学院地质与地球物理研究所刘立波研究员 提供的电离层测高仪资料.

References

- Flores A J. 1999. Atmospheric tomography using satellite radio signals [Ph. D. thesis]. Barcelona: Universitat Politècnica de Catalunya.
- Garcia R, Crespon F. 2008. Radio tomography of the ionosphere: Analysis of an underdetermined, ill-posed inverse problem, and regional application. *Radio Sci.*, 43(2): doi:10.1029/2007RS003714.
- Jin S G, Luo O F, Park P. 2008. GPS observations of the ionospheric F2-layer behavior during the 20th November 2003 geomagnetic storm over South Korea. J. Geod., 82(12): 883-892.
- Kersley L. 2005. Ionospheric tomography and its applications in radio science and geophysical investigations. Ann. Geophys., 48 (3): 535-548.
- Liu Y W, Xu J S, Xu L, et al. 2013. Electron density distribution in the upper ionosphere and plasmasphere—CT imaging based on GRACE GPS data. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 56(9): 2885-2891.
- Mitchell C N, Spencer P S J. 2003. A three-dimensional timedependent algorithm for ionospheric imaging using GPS. Ann. Geophys., 46(4): 687-696.
- Ou J K. 2004. Uniform expression of solutions of ill-posed problem in surveying adjustment and the fitting method by selection of the parameter weights. *Acta Geod. Cart. Sin.* (in Chinese), 33 (4): 283-288.
- Pokhotelov D, Jayachandran P T, Mitchell C N, et al. 2011. GPS

tomography in the polar cap: comparison with ionosondes and in situ spacecraft data. *GPS Solut.*, 15(1): 79-87.

- Rius A, Ruffini G, Cucurull L. 1997. Improving the vertical resolution of ionospheric tomography with GPS occultations. *Geophys. Res. Lett.*, 24(18): 2291-2294.
- Tikhonov A N, Arsenin V Y. 1997. Solutions of Ill-Posed Problems. New York: John Wiley.
- Wen D B, Liu S Z, Tang P Y. 2010. Tomographic reconstruction of ionospheric electron density based on constrained algebraic reconstruction technique. GPS Solut., 14(4): 375-380.
- Wen D B, Wang Y, Norman R. 2012. A new two-step algorithm for ionospheric tomography solution. GPS Solut., 16(1): 89-94.
- Yao Y B, Chen P, Zhang S, et al. 2013. Temporal and Spatial variations in ionospheric electron density profiles over South Africa during strong magnetic storms. *Nat. Hazard. Earth Sys.*, 13(2): 375-384.

Yao Y B, Tang J, Chen P, et al. 2013. An improved iterative

algorithm for 3-D ionospheric tomographic reconstruction. *IEEE Trans. Geosci. Remote Sens.*, 52(8): 4696-4706, doi: 10.1109/TGRS.2013.2283763.

- Yizengaw E, Moldwin M B, Dson P L, et al. 2006. First tomographic image of ionospheric outflows. *Geophys. Res. Lett.*, 33(20): L20102, doi: 10.1029/2006GL027698.
- Zhao H S, Xu Z W, Wu Z S, et al. 2013. A stable and fast method of ionospheric tomography by using diverse data sources. J. Atmos. Sol-Terr. Phys., 97: 99-105.

附中文参考文献

- 刘裔文,徐继生,徐良等. 2013. 顶部电离层和等离子体层电子密 度分布——基于 GRACE 星载 GPS 信标测量的 CT 反演. 地球 物理学报,56(9): 2885-2891.
- 欧吉坤. 2004. 测量平差中不适定问题解的统一表达与选权拟合法. 测绘学报, 33(4): 283-288.

(本文编辑 何燕)