L1-L2 范数联合约束稀疏脉冲反演的应用

王 宇¹,韩立国²,周家雄¹,李海鹏¹

中海石油(中国)有限公司湛江分公司,广东湛江 524057
吉林大学地球探测科学与技术学院,吉林长春 130026

摘要:稀疏脉冲反演实际上就是利用反褶积原理,从带有噪声的地震道中计算出具有稀疏分布特征的反射系数的振幅和时间.稀疏脉冲反演是非线性优化问题,通常都是把非线性优化问题转化为线性优化问题,然后用线性优化算法求解.以范数约束为基础,提出 *L*1-*L*2 范数联合约束求解的方法.该算法采用了目前国际流行的内点算法,与传统的优化算法相比,这种算法 具有精度高,速度快的优点.通过研究人工模型和南海某油田实际数据,表明该算法的计算结果和测井记录吻合好,提高了地 震分辨率,目的层段分辨率优于 8 m.利用反射系数剖面预测的储层厚度和开发井吻合很好,大大地降低了资源量计算的风险 和油田开发的不确定性.

关键词:反射系数反演;稀疏约束反演;内点算法;范数. 中图分类号: P315 文章编号: 1000-2383(2009)05-0835-06 收稿日期: 2009-01-23

Application of Combined Norm Constrained Sparseness Spike Inverse

WANG Yu¹, HAN Li-guo², ZHOU Jia-xiong¹, LI Hai-peng¹

China National Of f shore Oil Company Ltd-Zhanjiang, Zhanjiang 524057, China
College of Geoex ploration Science and Technology, Jilin University, Changchun 130026, China

Abstract Sparse-spike deconvolution is an inverse issue which estimates the time and the amplitudes of the sparseness reflectivity (spikes) from the noisy seismic traces. Sparseness spike inverse is highly non-linear optimization problem that can be solved using the L1-L2 norm constrained method introduced in this paper. This method is characterized with its application of the logbarrier interior point to solve the sparseness inverse problem which is higher in terms of resolution and faster than conventional optimization methods. Results from the synthetic and real 3D data show that the physically meaningful high-resolution sparse-spike profile can be derived from the band-limited noisy data. Real data show that the method improves seismic resolution and estimates the thickness of thin bed which can reduce the uncertainty of resource estimation and oil field production. **Key words**; reflection coefficient inverse; sparse-constrained inverse; interior point algorithm; norm.

随着地震勘探的精细程度越来越高,目前地震 勘探面临的主要难点是微小构造的寻找和薄储层的 储量计算.稀疏脉冲反演需要实现从带限的地震信 号中计算出宽频带的地震剖面.稀疏脉冲反演的主 要目的是:(1)检测稀疏反射系数序列;(2)估算反射 系数的振幅值(Veil, 2006).本文介绍的*L*1-*L*2 范 数联合约束的稀疏脉冲反演就是以此为目的.

在地震勘探中,地震道褶积模型是数字信号处 理理论在地震学中应用的基本假设.地质模型和褶 积算子是正演问题,反褶积算子是相对应的反演问 题.地震记录 s(t)表示为地震子波 w(t)和反射系数 r(t)的关系为:

$$s(t) = w(t) \times r(t) + n(t), \qquad (1)$$

式(1)中 n(t)为线性噪声.

利用带限的地震道和地震子波,估算出的反射 系数序列可以有无穷多个解,这些解都能和地震道 吻合.解决多解性的问题就需要从这些解中找到一 个唯一的最可能的解,这个解:(1)和地震道匹配; (2)满足假设条件;(3)最有可能是正确的.最常用的 办法就是给出感兴趣解的先验知识(徐果明,2003).

基金项目:国家重大科技专项(No. 2008ZX 05023-004).

作者简介: 王宇(1982-), 工程师, 从事地球物理技术在储层描述中的应用研究, E-mail. wangyul.@cnocc.com.cn ?1994-2015 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

稀疏脉冲反演的先验假设是反射系数, 是由稀疏的 脉冲序列组成.

稀疏脉冲反演算法有很多种,主要可以分为两 类:一类是采用不同的代价函数和搜索策略 (Kormylo and Mendel, 1978);另一类是基于范数 的算法,把求解结果稀疏化 (Debeye and Riel, 1990; Sacchi *et al.*, 1994; Wang *et al.*, 2006).

基于不同的范数约束的稀疏脉冲算法有多种, L1范数约束(Wang et al., 2006), L_p 范数约束(Debeye and Riel, 1990).本文提出 L1-L2 范数联合约束的稀 疏脉冲反演,采用的是基于内点算法(interior point methods)的对数障碍算法(clogarithmic barrier algorithm),把非线性优化问题转化为线性优化问题,然 后利用线性规划算法求解(Gill et al., 1991;黄红选 和韩续业, 2006).传统的线性规划算法主要是单纯形 法,本文采用了最新的内点算法.与单纯形法相比,内 点算法的计算效率更高,计算精度更高.两种算法计 算过程也是明显不同的:内点算法一次迭代的计算时 间长,但迭代的次数少;而单纯形法一次迭代计算的 时间少,但迭代的次数多.内点算法避免了单纯形法 在计算过程中的不确定性.

L1-L2 范数联合约束脉冲反褶积和最大似然 脉冲反褶积在求解过程中有很大的区别: *L1-L2* 范 数联合约束脉冲反褶积是在最小平方反演的基础上 类似于用惩戒函数的方法得到的稀疏解,每一次迭 代反射系数逐渐减少;最大似然反褶积的迭代过程 是利用合成地震记录与原始地震记录残差的大小修 改反射系数,得到新的更密集的反射系数序列,每一 次迭代,反射系数逐渐增多.

1 算法原理和理论模型实验

1.1 L1-L2 范数联合约束的稀疏脉冲反演的基本 原理和算法流程

把这个反演问题转化为最优化问题(Wright, 1992, 1996; Roos *et al.*, 1997), 目标函数是:

 $||_{w}(t) \times r(t) - s(t) ||_{2} + a ||r(t)||_{1}$. (2) 目标函数的前半部分采用 *L*2 范数约束,确保褶积 原理生成的合成地震道和实际地震数据的相似,后 半部分是 *L*1 范数约束反射系数具有稀疏性.由于地 震资料存在噪声,并且地震子波的空变特点,在实际 计算中,合成地震道和实际数据不能完全吻合.通过 调节参数 *a*,不仅反射系数 *r* 具有稀疏性,而且合成地 震道和实际地震数据反可能一致 会成地震记录与实 际地震数据之间的残差,就认为是噪声.

采用扰动的对数障碍内点算法求解这个数学规 划问题.按照扰动的对数障碍法的习惯,把表达式目 标函数重写为:

$$\min c^{+T} r^{+} + c^{+T} r^{-} + \frac{1}{2} \| \gamma r \| + \frac{1}{2} \| p \|^{2}$$

s.t. $W(r^{+} - r^{-}) + \delta = d,$ (3)
 $r^{+} \ge 0, r^{-} \ge 0$

式(3)中, r^+ 是r的正数部分, r^- 是r的负数部分, γ 和 δ 是正则化参数,p是扰动假设引入的参数.计算 的主要步骤如下:

(1)设置参数.设置正则化参数 γ和 β 对偶间 隔容差(*PGTol*),容差(*FeaTol*).

(2)设置变量初始值. $r^+ \ge 0, r^- \ge 0, c^+ \ge 0, c^- \ge 0, z \ge 0, t \ge 0.$

(3)循环:
①计算余量和对角矩阵 D:
$$t^{+} = c^{+} + \gamma^{2} (r^{+}) - z^{+} - W^{T} y,$$

 $t^{-} = c^{-} + \gamma^{2} (r^{-}) - z^{+} - W^{T} y,$
 $r = d - W(r^{+} - r^{-}) - \delta y,$
 $v^{+} = l^{\mu} e - Z^{+} r^{+},$
 $v^{-} = l^{\mu} e - Z^{-} r^{-},$
 $D^{+} = ((X^{+})^{-1} Z^{+} + \gamma^{2} I)^{-1},$
 $D^{-} = ((X^{-})^{-1} Z^{-} + \gamma^{2} I)^{-1},$
 $D = D^{+} + D^{-},$

 X^+, X^-, Z^+, Z^- 分别是由 x^+, x^-, z^+, z^- 组成的对 角矩阵: *e* 是由 1 组成的向量.

②计算 Δ_{V_1} $(\mathbf{A}\mathbf{D}\mathbf{A}^{T} + \delta I)\Delta v = r - \mathbf{A}\mathbf{D}((\mathbf{X}^{+})^{-1} + \delta I)$ $(X^{-})^{-1})(v^{+}-v^{-}).$ ③计算 Δx^+ 、 Δx^- 、 Δz^+ 、 Δz^- : $\Delta x^+ = \boldsymbol{D}^+ (\boldsymbol{A}^T \Delta \boldsymbol{v} + \boldsymbol{x}^+ \boldsymbol{v}^+ - \boldsymbol{t}^+),$ $\Delta x^{-} = \boldsymbol{D}^{-} (\boldsymbol{A}^{T} \Delta \boldsymbol{y} + \boldsymbol{x}^{-} \boldsymbol{v}^{-} - \boldsymbol{t}^{-}),$ $\Delta_{\boldsymbol{z}}^{+} = (\boldsymbol{X}^{+})^{-1} (\boldsymbol{v}^{+} - \boldsymbol{z}^{+} \Delta_{\boldsymbol{x}}^{+}),$ $\Delta_{z}^{+} = (X_{v}^{-})^{-1} (v_{v}^{-} - z_{v}^{-} \Delta_{x}^{-}).$ ④计算步长,并且更新变量: $\rho_{\rm P} = 0.99 {\rm max} \{ \rho : x^+ + \rho \Delta x^+ \ge 0, x^- + \rho \Delta x^- \ge 0 \},$ $\rho_{\rm d} = 0.99 \max\{\rho_{z}^{+} + \rho \Delta_{z}^{+} \ge 0, z^{-} + \rho \Delta_{z}^{-} \ge 0\},\$ $x^{+} = x^{+} + \rho_{\mathrm{p}} \Delta x^{+}, x^{-} = x^{-} + \rho_{\mathrm{p}} \Delta x^{-},$ $v^{+} = v^{+} + \rho_{d} \Delta v^{+}, v^{-} = v^{-} + \rho_{d} \Delta v^{-},$ $z^+ = z^+ + \rho_{\rm d} \Delta z^+, z^- = z^- + \rho_{\rm d} \Delta z^-,$ $\mu = (1 - \min(\rho_d, \rho_p, 0, 99))\mu$. ⑤计算结束判断: 主容差: $\frac{\|r\|_2}{1+\|x\|_2} < Fea Tol;$ House. All rights reserved. http://www.cnki.net

震導和实际也震数据尽可能一致。合成地震记录与实现,一个日本: $1 + \|x\|_2 < 1$ eu ror;





Fig. 1 Wedge model inversion test with various noise standard 1. 真实模型厚度; 2. 地震视厚度; 3. 反演的厚度; a. 模拟地震道, 30 Hz 雷克子波和楔状模型褶积生成; b. 模拟地震道的最大振幅图; c. 没有噪声情况下的反演果; d. 加了均值为 0、±0.005 区间正态分布的噪声的反演结果; e. 加了均值为 0、±0.025 区间正态分布的 噪声的反演结果; f. 加了均值为 0、±0.010 区间正态分布的噪声的反演结果

对偶容差: $\frac{\|t\|_2}{1+\|y\|_2} < FeaTol;$ 对偶间距: $\frac{((z^+)^T x^+ + (z^-)^T x^-)}{1+\|z^+ - z^-\|_2 \|x^+ - x^-\|_2} < PDGapTol.$

1.2 楔状模型实验

采用楔状模型测试算法的精度. 楔状模型的顶面和底面的反射系数分别为+1和-1, 道数等于楔状体的厚度.使用主频为 30 Hz, 振幅为 1, 采样率为 1 ms 的雷克子波和楔状反射模型褶积生成合成记录(如图 1a), 然后用反演算法反演楔状模型. 该模型的理论调谐厚度为 13 ms(图 1c 中竖线(实线)所示), 受到子波调谐作用的影响, 合成地震道的最大振幅并不能表示实际的反射系数(如图 1b), 而且在合成地震道上拾取的地层厚度不正确, 如图 1c 中实线所示(Widess, 1973).

在没有噪声的情况下,反演结果消除了子波的 调谐作用,反演结果和楔状模型完全吻合,如图 1c 所示.为了测试算法的抗噪能力,本文给楔状模型在 整个时间段上(300 ms 时间长度)都加入了随机噪 声,并且测试了在不同噪声水平下的反演精度.图 1d 是加入了均值为 0、±0.005 区间正态分布的随 机噪声的反演结果;图 1e 是加入了均值为 0、 ±0.025区间正态分布的随机噪声的反演结果;图 1f 所示是加入了均值为 0、±0.01 区间正态分布的 随机噪声的反演结果.加入的噪声给反演带来了不 稳定,反演算法计算出了大于 8 ms 的楔状模型的厚 度;对于厚度小于 1/8 波长的薄层,信噪比低,反演 结果不准确.反演结果优于地震视厚度.

1.3 多层反射系数序列模型实验

3. (Widess, 1973). 生活 (Widess, 1973). 1994-2015 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net



图 2 多层反射系数序列的反演结果比较

Fig. 2 Multi-layer model inverse test

a. 随机反射序数序列; b. 主频为 30 H z 的雷克子波的反演结果; c. 主频为 40 H z 雷克子波的反演结果; d. 主频为 40 H z 雷克子波, 加入了均值为 0、 \pm 0. 01 区间正态分布噪声的反演结果

一个多层反射系数序列模型.该模型的主要目的是 测试算法在复杂地质条件,不同地震资料品质,噪声 水平情况下,计算出反射系数的准确性.

图 2a 是多 层 反射 系 数序 列模 型,长 度为 250 ms,采样率为 1 ms,共 26 个反射,模型的平均 反射系数间隔为 9.6 ms.反射系数序列在 50、100 和 150 ms 处分别设有间隔为 3、4 和 5 ms 的反射系 数,如图 2a 所示.

地震资料的品质对地震反演精度有直接的影响.本文用主频分别为 30 Hz 和 40 Hz 的雷克子波 与反射系数序列模型做褶积,制作人工合成地震记 录,研究该反演算法的精度.图 2b 是主频为 30 Hz、 振幅为 1 的雷克子波正演的反演结果,反射系数序 列的时间检测结果正确,反射系数值有一定的误差. 图 2c 是主频为 40 Hz 雷克子波正演的反演结果,反 演结果和理论模型一致.为了研究噪声对反演结果 的影响,在主频为 40 Hz、振幅为 1 的雷克子波的正 演的基础上,加入了均值为 0、±0.01 区间正态分布 的随机噪声.其反演结果如图 2d 所示.噪声对反演 结果造成了影响,反射系数序列的时间检测结果正 确,反射系数值有一定的误差.

该模型计算表明,资料品质高的地震资料的反 演结果分辨率高,同时该算法有一定的抗噪能力.

在多层反射系数模型试验的基础上,本文开展

2 南海某油田实际例子

了实际数据的研究.本文给出的例子是中国南海海 域某油田的实际算例.该油田的储层是一个薄砂体, 砂体厚度在 10 m 左右,小于地震视分辨率.同时,砂 体下存在薄泥岩,砂体的反射同相轴和泥岩的反射 同相轴产生调谐作用,储层厚度描述存在不确定性. 2.1 测井资料和地震资料的对比

在精确的时深关系标定基础上,开展测井数据、 人工合成记录、纯波地震资料和反演结果的对比,如 图 3 所示.纯波剖面受到了地震子波调谐作用的影 响,目的层段(zj1-4~zj1-6)的砂岩和泥岩的顶底面 无法分开,地层细节信息基本丢失了.反射系数剖面 消除了地震子波因素的影响,提高了地震资料的垂 向分辨能力.对比测井曲线,反演的反射系数和砂泥 岩的顶底面基本吻合,调谐分辨率以下的各套砂体 和泥岩清晰.

2.2 原始地震剖面和反射系数剖面的对比

理论上讲, 地震子波相当于低通滤波器, 对地层 的反射系数作滤波运算, 得到了原始地震剖面. 原始 地震剖面的高频信号能量弱, 地震剖面中的地质细 节模糊, 如图 4a 所示. 反演的反射系数剖面的频宽 达到了 130 Hz, 不仅消除了地震子波调谐作用和滤 波作用带来的解释假象, 而且能够直接表现更多的 地质构造细节, 如图 4b 所示.

2.3 反演结果定量验证

储层厚度小于地震分辨率时,储层厚度很难在 地震剖面上利用时差方法准确预测.在反演之后的 反射系数剖面上拾取砂岩的反射系数,就可以得到



图 3 测井数据、地震资料和反演结果对比

Fig. 3 Comparison between logging data, original seismic data and inverted reflective coefficients 测井数据包括声波阻抗、自然伽马和电阻率;地震资料和反射系数中的红竖线是并点位置



图 4 原始地震剖面(a)和反射系数剖面(b)对比

Fig. 4 Comparison between original seismic data and inverted reflective coefficients

地震资料的主频在 45 Hz 左右,受到地震子波的滤波左右,高频成分弱,地层细节信息基本丢失.反演的反射系数剖面;反演算法去除了地震子 波的滤波作用,有效恢复了地震资料的高频成分,地层细节信息更加丰富、准确



图 5 地震视厚度图(a)和反演的厚度图(b)对比

Fig. 5 Comparison between seismic apparent thickness map and predicted thickness map from inversion

砂体的空间厚度分布. 受到储层下部泥岩反射的调 间厚度, 如图 5 所示. 谐作用影响, 地震视厚度明显大于反演后的储层时 新钻的开发井资料检验反演预测的储层厚度. ?1994-2015 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

表1 反演的毛厚度和地震视厚度的对比(m)

Table 1 Comparison between seismic apparent thickness and predicted thickness from inversion

井号	实钻厚度	反演预测的厚度	地震视厚度
1井	8.6	10.2	17
3 井	15.1	17.1	18
А3井	11.8	11.7	18
A4 井	10.6	10.2	14
A6 井	10.5	11.7	11

把所有钻穿储层的井点毛厚度和反演预测的厚度作 对比,如表1所示.其中,1井、A3井和A4井的地震 资料受到子波调谐作用的影响,地震视厚度和实际 钻遇的储层厚度差别大,最大误差达到了8.4m;反 演结果预测的储层厚度最大误差为2m,预测的误 差远远小于受到子波调谐作用影响的地震视厚度. 反演预测的厚度误差主要来源于地震资料的采样 率.由于地震资料的采样率是1ms,顶面和底面都 有 ± 0.5 ms误差,反演的厚度有1ms的误差,大约 1.5m(层速度2900m/s).该油田反演结果的误差 在理论误差范围内,反演结果是准确的.

3 结论

本文提出了 L1-L2 范数联合约束的稀疏脉冲 反演方法,是一种准确检测和反演地震资料的反射 系数序列的时间和振幅的方法.反演的反射系数消 除了地震资料中的子波调谐效应,大大提高了地震 资料的分辨率,预测低于 1/4 波长的储层厚度.

地质条件复杂或地质建模困难的地区,依赖初 始模型的反演方法难以获得精确的反演结果 (Veeken and Silva, 2004).本文提出的反演方法不 依赖初始模型或测井数据,其反演的精度取决于原 始数据.越来越多边际油田的储层厚度小于地震的 极限分辨率,利用偏移剖面计算的资源量有不确定 性.该反演算法就可以计算出波阻抗界面的反射系 数,准确计算出储层的厚度,计算地质储量,降低储 量计算的不确定性.

References

- Debeye, H. W. J., Van Riel, P., 1990. Lp-norm deconvolution. *Geophysical Prospecting*, 38(4): 381-403.
- Gill, P. E., Murray, W., Ponceleon, D. B., et al., 1991. Solving reduced KKT systems in barrier methods for linear and quadratic programming. Techniccal Report SOL 91-7, Stanford University, U.S. A..
- Huang, H.X., Han, X.Y., 2006. Mathematic programming. Qinghua University Press (in Chinese).
- Kormylo, J., Mendel, J., 1978. On maximum-likelihood detection and estimation of reflection coefficients. 48th Annual International Meeting SEG Expanded Abstracts Tulsa, U.S. A., 45-46.
- Roos, C., Terlaky, T., Vial, J. P., 1997. Theory and algorithms for linear optimization. An interior point approach. Wiley, Chichester, UK.
- Sacchi, M. D., Velis, D. R., Comínguez, A. H., 1994. Minimum entropy deconvolution with frequency domain constraints. *Geophysics*, 59(6): 938-945.
- Veeken, P. C. H., Da Silva, M., 2004. Seismic inversion methods and some of their constraints. *First Break*, 22: 47-72.
- Velis D. R., 2006. Parametric sparse-spike deconvolution and the recovery of the acoustic impedance. 76th Annual International Meeting, SEG Expanded Abstracts Tulsa, U.S. A., 2141-2144.
- Wang, J., Wang, X., Perz, M., 2006. Structure preserving regularization for sparse deconvolution. 76th Annual International Meeting, SEG Expanded Abstracts, 25: 2072-2076.
- Widess, M. B., 1973. How thin is a thin bed? *Geophysics*, 38 (6): 1176-1180.
- Wright, M. H., 1992. Interior methods for constrained optimization. *Acta Numeica*, 1: 341-407.
- Wright, S. J., 1996. Primal-dual interior-point method. SI-AM, Philadelphia.
- Xu, G. M., 2003. Inverse theory and applications. Seismic Press (in Chinese).

附中文参考文献

黄红选,韩续业,2006.数学规划.北京:清华大学出版社. 徐果明,2003.反演理论及其应用.北京:地震出版社.