

利用特征积分法求解二维波动反问题的速度参数*

金 咸 熙

(浙江工学院, 1988年3月1日收到)

摘 要

对于从地震波勘探中引出的一类二维波动反问题, 本文应用特征法, 首次给出一个新的求解速度参数的算法, 并用理论模型试算, 得到较满意的结果。

一、引 言

在石油勘探开发中, 为了得到较大的经济效益, 引出一类非常重要的来自地震波勘探中的反问题, 即是由人工地震波观测资料反演地下介质的各种物性参数, 然后通过这些物性参数可以了解地下地质情况, 由于速度参数对于了解地下介质有决定性的作用, 因此反演速度更较重要。对于该反问题的研究, 人们在理论上和算法上都已作过不少探讨^[1], 用特征积分法研究一维波动反问题已取得一些成果^[2], 它的优点在于不必假设入射波为脉冲, 可以是任意子波, 与实际情况较吻合, 同时计算效率比较高, 但也有一些缺点, 即当实际资料存在一定的干扰时, 其计算效果欠佳^[1]。本文在[3]的基础上, 把特征积分法推广应用到二维波动反问题, 采用差分离散, 把它化为二个一维波动反问题的耦合形式, 首次给出一种求取二维速度参数的算法, 并对该算法进行了理论模型的数值试验。

二、问题的提出

利用人工地震波进行勘探, 非零井源距的VSP物理模型如下图1所示:

假设在地表面上X处放置震源, 同时在地表上一测线及在测井中布置接收仪进行检测。按照弹性波动力学的原理, 在一定近似条件的假设下, 并假定地表上及井中布置接收仪处的应力为零, 以及地表放炮处下面的地质介质具有对称性, 则我们可以用下述的波动方程来描述。即:

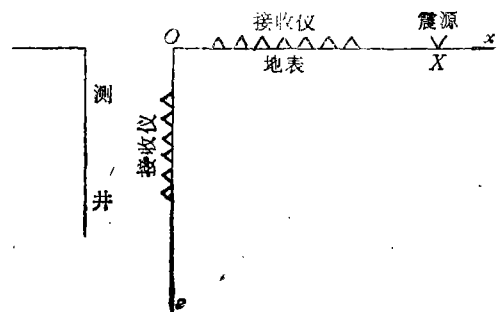


图 1

* 何福保推荐。

$$\frac{\partial^2 u(x, z, t)}{\partial t^2} = a^2(x, z) \left(\frac{\partial^2 u(x, z, t)}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 u(x, z, t)}{\partial z^2} \right)$$

初始条件:

$$\begin{cases} u(x, z, 0) = 0 \\ u_t(x, z, 0) = 0 \end{cases}$$

边界条件:

$$\begin{cases} \left. \frac{\partial u}{\partial z} \right|_{(x, 0, t)} = f(t) \cdot \delta(X) \\ \left. \frac{\partial u}{\partial x} \right|_{(0, z, t)} = \left. \frac{\partial u}{\partial x} \right|_{(X, z, t)} = 0 \end{cases} \quad (I)$$

其中 $0 \leq x \leq X$, $0 \leq z \leq Z$,

$a(x, z)$ 为给定的速度参数,

$f(t)$ 为人工震源的子波。

上述问题(I), 我们称为波动正演问题, 通过给出速度模型 $a(x, z)$, 从而由上述方程, 以及给定的初边值条件, 模拟出地震波资料 $u(x, z, t)$ 。

现在, 我们将由地震波观测资料反演地下介质速度参数的问题描述如下:

$$\frac{\partial^2 u(x, z, t)}{\partial t^2} = a^2(x, z) \left(\frac{\partial^2 u(x, z, t)}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 u(x, z, t)}{\partial z^2} \right)$$

初始条件:

$$\begin{cases} u(x, z, 0) = 0 \\ u_t(x, z, 0) = 0 \end{cases}$$

边界条件:

$$\begin{cases} \left. \frac{\partial u}{\partial z} \right|_{(x, 0, t)} = f(t) \cdot \delta(X) \\ \left. \frac{\partial u}{\partial x} \right|_{(0, z, t)} = \left. \frac{\partial u}{\partial x} \right|_{(X, z, t)} = 0 \end{cases} \quad (I)$$

辅助条件:

$$\begin{cases} u(x, 0, t) = g(x, t) \\ u(0, z, t) = h(z, t) \end{cases}$$

其中 $0 \leq x \leq X$, $0 \leq z \leq Z$,

$f(t)$ 为人工震源的子波,

$g(x, t)$ 及 $h(z, t)$ 分别为地表及井中观测到的局部波场资料,

$a(x, z)$ 在这里为待求的速度参数。

上述问题(I), 称为波动反演问题, 我们根据上述方程, 给定的初边值条件, 以及观测得到的局部地震波资料作为辅助条件, 一起来求解地下介质的速度参数 $a(x, z)$ 。

三、求解问题(II)速度参数的特征方法

首先我们设

$$u_0 = \frac{\partial u}{\partial t}, \quad u_1 = \frac{\partial u}{\partial x}, \quad u_2 = \frac{\partial u}{\partial z}$$

则可以把上述问题(I)等价地写成如下的形式, 即:

$$\left. \begin{aligned} \frac{\partial u_0}{\partial t} - a^2 \left(\frac{\partial u_1}{\partial x} + \frac{\partial u_2}{\partial z} \right) &= 0 \\ \frac{\partial u_1}{\partial t} - \frac{\partial u_0}{\partial x} &= 0 \\ \frac{\partial u_2}{\partial t} - \frac{\partial u_0}{\partial z} &= 0 \end{aligned} \right\} \quad (3.1)$$

初始条件:

$$u_0 \Big|_{t=0} = \frac{\partial u}{\partial t} \Big|_{t=0} = 0$$

边界条件:

$$\begin{aligned} u_1 \Big|_{x=0} = u_1 \Big|_{x=X} &= 0 \\ u_2 \Big|_{z=0} &= f'(t) \cdot \delta(X) \end{aligned}$$

附加条件:

$$\begin{aligned} u_0 \Big|_{x=0} = \frac{\partial u}{\partial t} \Big|_{x=0} &= g'_i(x, t) \\ u_0 \Big|_{z=0} = \frac{\partial u}{\partial t} \Big|_{z=0} &= h'_i(z, t) \end{aligned}$$

(I)'

特别我们把上述问题(I)′中的(3.1)式, 写成矩阵形式, 则有

$$A \frac{\partial \mathbf{u}}{\partial t} + B \frac{\partial \mathbf{u}}{\partial x} + C \frac{\partial \mathbf{u}}{\partial z} = 0 \quad (3.1)'$$

其中

$$\mathbf{u} = \begin{Bmatrix} u_0 \\ u_1 \\ u_2 \end{Bmatrix}$$

$$A = \begin{bmatrix} 1 & 0 & 0 \\ 0 & 1 & 0 \\ 0 & 0 & 1 \end{bmatrix}, \quad B = \begin{bmatrix} 0 & -a^2 & 0 \\ -1 & 0 & 0 \\ 0 & 0 & 0 \end{bmatrix}, \quad C = \begin{bmatrix} 0 & 0 & -a^2 \\ 0 & 0 & 0 \\ -1 & 0 & 0 \end{bmatrix}$$

下面我们用特征法求解上述问题, (I)′, 首先求矩阵 T , 使得作用于(3.1)′式中的 A , B , C 之后:

$$A^* = TA, \quad B^* = TB, \quad C^* = TC$$

满足以下等式:

$$QA^* + RB^* + SC^* = 0$$

其中 Q, R, S 分别都为对角阵,

$$Q = qI, \quad R = rI, \quad S = sI$$

这里 I 为单位阵, q, r, s 分别为方程(3.1)′式的三个特征方向的方向余弦, 所以它们还满足以

下方程式:

$$q^2 + r^2 + s^2 = 1 \quad (3.2)$$

为求得 T 的非零解, 令:

$$\det(QA + RB + SC) = 0$$

即:

$$\det \begin{bmatrix} q & -ra^2 & -sa^2 \\ -r & q & 0 \\ -s & 0 & q \end{bmatrix} = 0$$

由此可得:

$$q(q^2 - r^2a^2 - s^2a^2) = 0 \quad (3.3)$$

由(3.2), (3.3)两式, 可求得关于 $\{q, r, s\}$ 的一个解族:

$$\left\{ \frac{a}{\sqrt{1+a^2}}, \frac{\cos \theta}{\sqrt{1+a^2}}, \frac{\sin \theta}{\sqrt{1+a^2}} \right\} \quad (3.4)$$

其中: $0 \leq \theta \leq 2\pi$.

从上面(3.4)式可以知道, 当任意取定三个不同的 θ 值时, 就可求得一个 T 矩阵, 但 θ 的取值可以为无穷多个, 因此求 T 矩阵为一个多解问题. 现在对于问题(I)', 为了确定一个有效的 T 矩阵, 我们进行如下的选择:

(1) 当 $\theta=0$ 时:

$$\{q, r, s\} = \left\{ \frac{a}{\sqrt{1+a^2}}, \frac{1}{\sqrt{1+a^2}}, 0 \right\}$$

可得: $(t_{11}, t_{12}, t_{13}) = (1, a, 0)$

(2) 当 $\theta=\pi$ 时:

$$\{q, r, s\} = \left\{ \frac{a}{\sqrt{1+a^2}}, \frac{-1}{\sqrt{1+a^2}}, 0 \right\}$$

可得: $(t_{21}, t_{22}, t_{23}) = (1, -a, 0)$

(3) 当 $\theta=\pi/2$ 时:

$$\{q, r, s\} = \left\{ \frac{a}{\sqrt{1+a^2}}, 0, \frac{1}{\sqrt{1+a^2}} \right\}$$

可得: $(t_{31}, t_{32}, t_{33}) = (1, 0, a)$

(4) 当 $\theta=3\pi/2$ 时:

$$\{q, r, s\} = \left\{ \frac{a}{\sqrt{1+a^2}}, 0, \frac{-1}{\sqrt{1+a^2}} \right\}$$

可得: $(t_{41}, t_{42}, t_{43}) = (1, 0, -a)$

如上所述, 选择矩阵 T 为:

$$T = \begin{pmatrix} 1 & a & 0 \\ 1 & -a & 0 \\ 1 & 0 & a \\ 1 & 0 & -a \end{pmatrix} \quad (3.5)$$

通过上述 T , 我们可以将一个二维波动反问题速度参数的求解, 化为二个耦合的一维波动反问题方程组的求解, 其过程如下:

先把 T 作用到 (3.1)' 式, 并展开可得:

$$\begin{pmatrix} 1 & a & 0 \\ 1 & -a & 0 \\ 1 & 0 & a \\ 1 & 0 & -a \end{pmatrix} \begin{pmatrix} \frac{\partial u_0}{\partial t} \\ \frac{\partial u_1}{\partial t} \\ \frac{\partial u_2}{\partial t} \end{pmatrix} + \begin{pmatrix} -a & -a^2 & 0 \\ a & -a^2 & 0 \\ 0 & -a^2 & 0 \\ 0 & -a^2 & 0 \end{pmatrix} \begin{pmatrix} \frac{\partial u_0}{\partial x} \\ \frac{\partial u_1}{\partial x} \\ \frac{\partial u_2}{\partial x} \end{pmatrix} + \\ + \begin{pmatrix} 0 & 0 & -a^2 \\ 0 & 0 & -a^2 \\ -a & 0 & -a^2 \\ a & 0 & -a^2 \end{pmatrix} \begin{pmatrix} \frac{\partial u_0}{\partial z} \\ \frac{\partial u_1}{\partial z} \\ \frac{\partial u_2}{\partial z} \end{pmatrix} = 0 \quad (3.6)$$

然后整理上式, 可得:

$$\left. \begin{aligned} \frac{\partial}{\partial t}(u_0 + au_1) - a \frac{\partial}{\partial x}(u_0 + au_1) &= -a \frac{\partial a}{\partial x} u_1 + a^2 \frac{\partial u_2}{\partial z} \\ \frac{\partial}{\partial t}(u_0 - au_1) + a \frac{\partial}{\partial x}(u_0 - au_1) &= -a \frac{\partial a}{\partial x} u_1 + a^2 \frac{\partial u_2}{\partial z} \\ \frac{\partial}{\partial t}(u_0 + au_2) - a \frac{\partial}{\partial z}(u_0 + au_2) &= -a \frac{\partial a}{\partial z} u_2 + a^2 \frac{\partial u_1}{\partial x} \\ \frac{\partial}{\partial t}(u_0 - au_2) + a \frac{\partial}{\partial z}(u_0 - au_2) &= -a \frac{\partial a}{\partial z} u_2 + a^2 \frac{\partial u_1}{\partial x} \end{aligned} \right\} \quad (3.7)$$

从上面(3.7)式, 我们可以看到, 对于方程组中的前二式和后二式, 若分别去掉右端的最后一项, 则它们就成为用特征法求解一维反问题所得到的形式^[3]。

现在, 对于取定的 z , 我们沿特征线 $dx/dt = -a$, 将(3.7)式中的第一个方程式化为:

$$\frac{d}{dx}(u_0 + au_1) = \frac{\partial a}{\partial x} u_1 - a \frac{\partial u_2}{\partial z} \quad (3.8)$$

沿特征线 $dx/dt = a$, 将(3.7)式中的第二个方程式化为:

$$\frac{d}{dx}(u_0 - au_1) = -\frac{\partial a}{\partial x} u_1 + a \frac{\partial u_2}{\partial z} \quad (3.9)$$

类似地, 对于取定的 x , 我们沿着特征线 $dz/dt = -a$, 以及 $dz/dt = a$ 可以将(3.7)式中第三, 第四个方程式分别化为:

$$\frac{d}{dz}(u_0 + au_2) = \frac{\partial a}{\partial z} u_2 - a \frac{\partial u_1}{\partial x} \quad (3.10)$$

$$\frac{d}{dz}(u_0 - au_2) = -\frac{\partial a}{\partial z} u_2 + a \frac{\partial u_1}{\partial x} \quad (3.11)$$

现在我们应用特征法, 就把求解问题(I)化为求解由(3.8), (3.9), (3.10), (3.11)四式所组成的方程组, 连同初边值和辅助条件一起所成的问题,

四、数值算法

建立如图 2 所示的差分网格。

当取定 $z=z_0$ 时, 我们沿特征线 $dx/dt=-a$, 从点 $(i, j+2)$ 到 $(i+1, j+1)$ 积分(3.8)式, 以及沿特征线 $dx/dt=a$, 从点 (i, j) 到 $(i+1, j+1)$ 积分(3.9)式, 可得:

$$\begin{aligned} u_0(i+1, z_0, j+1) &= \frac{1}{2} [u_0(i, z_0, j) \\ &+ u_0(i, z_0, j+2)] + \frac{1}{4} [a(i, z_0) \\ &+ a(i+1, z_0)] [u_1(i, z_0, j+2) \\ &- u_1(i, z_0, j)] + R_{z_0}(i+1) \quad (4.1) \end{aligned}$$

$$\begin{aligned} u_1(i+1, z_0, j+1) &= \frac{1}{a(i+1, z_0) + a(i, z_0)} \\ &\cdot [u_0(i, z_0, j+2) - u_0(i, z_0, j)] \\ &+ \frac{1}{2} [u_1(i, z_0, j+2) + u_1(i, z_0, j)] \\ &+ R_{z_0}(i+1) \quad (4.2) \end{aligned}$$

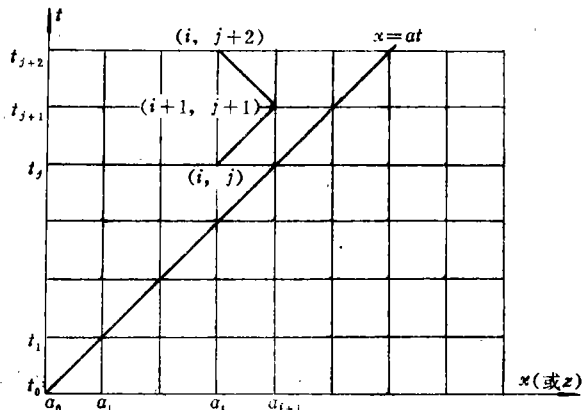


图 2

由于 $u_0(i, z_0, i) = u_1(i, z_0, i) = 0$, 即在特征线 $x=at$ 上, 上行波场为零。因此由(3.8)式可得:

$$\begin{aligned} a(i+1, z_0) &= \frac{1}{u_1(i, z_0, i+2)} [2u_0(i, z_0, i+2) \\ &+ a(i, z_0)u_1(i, z_0, i+2)] + R_{z_0}(i+1) \quad (4.3) \end{aligned}$$

其中 $R_{z_0}(i+1) = a(i+1, z) \left. \frac{\partial u_2}{\partial z} \right|_{z=z_0}$ 。

又当取定 $x=x_0$ 时, 我们沿特征线 $dz/dt=-a$, 从点 $(i, j+2)$ 到 $(i+1, j+1)$ 积分(3.10)式, 以及沿特征线 $dz/dt=a$, 从点 (i, j) 到 $(i+1, j+1)$ 积分(3.11)式, 可得:

$$\begin{aligned} u_0(x_0, i+1, j+1) &= \frac{1}{2} [u_0(x_0, i, j) + u_0(x_0, i, j+2)] \\ &+ \frac{1}{4} [a(x_0, i) + a(x_0, i+1)] [u_2(x_0, i, j+2) \\ &- u_2(x_0, i, j)] + R_{x_0}(i+1) \quad (4.4) \end{aligned}$$

$$\begin{aligned} u_2(x_0, i+1, j+1) &= \frac{1}{a(x_0, i+1) + a(x_0, i)} [u_0(x_0, i, j+2) \\ &- u_0(x_0, i, j)] + \frac{1}{2} [u_2(x_0, i, j+2) \\ &+ u_2(x_0, i, j)] + R_{x_0}(i+1) \quad (4.5) \end{aligned}$$

由于 $u_0(x_0, i, i) = u_2(x_0, i, i) = 0$, 即在特征线 $z = at$ 上, 上行波场为零, 因此由(3.10)式可得:

$$a(x_0, i+1) = \frac{1}{u_2(x_0, i, i+2)} [2u_0(x_0, i, i+2) + a(x_0, i)u_2(x_0, i, i+2)] + R_{s_0}(i+1) \quad (4.6)$$

其中 $R_{s_0}(i+1) = a(x, i+1) \frac{\partial u_1}{\partial x} \Big|_{x=x_0}$.

由上面(4.1), (4.2), (4.3), (4.4), (4.5), (4.6)六式即可递归求出速度参数 $a(x, z)$.

为了检验上述算法, 我们首先由文献[4], 对下图3的速度模型, 产生共炮点理论模型记录, 其中道间距 $\Delta x = 25\text{m}$, $\Delta z = 25\text{m}$, 时间采样间隔 $\Delta t = 4\text{ms}$, 地震子波(震源函数)与[4]相同, 为使模拟的资料少受边界条件的影响, 我们在差分离散计算上述模型时, 还采用了活动边界条件.

对于上述模型的模拟资料, 在无噪声背景的情况下, 我们采用本文所提的算法, 进行速度参数的反演计算, 经过几次迭代, 能比较准确地得到原假定的速度模型.

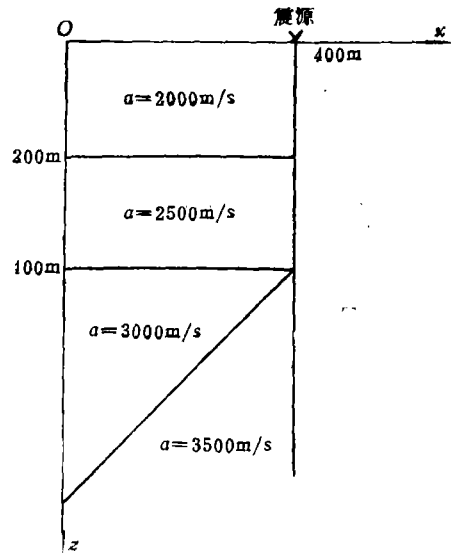


图 3

参 考 文 献

- [1] 马在田, 地震参数连续估计与波动方程反问题, 地球物理学报, 29, 1 (1986).
- [2] 严昌言等, 地震勘探中一维波动方程反问题, 物探科技通报, 4, 1 (1986), 46—51.
- [3] Chen Nei-mao and Kuo, John T., 1-D acoustic wave inversion with stratified medium, Project MIDAS Annual Report I, ALAG Columbia University in the City of New York (1983).
- [4] Alford R.M., et al., Accuracy of finite difference modeling of the acoustic wave equation, Geophysics, 39, 6 (1974).

Solving the Velocity Parameter of the 2-D Wave Inverse Problems with the Integration-Characteristic Method

Jin Xian-xi

(Zhejiang Institute of Technology, Hangzhou)

Abstract

For the 2-D wave inverse problems introduced from geophysical exploration, in this paper, the author presents integration-characteristic method to solve the velocity parameter, and then applies it to common shotpoint model data, in noise-free case. The accuracy is quite good.