冯德山,陈佳维,吴奇.2014. 混合 ADI-FDTD 亚网格技术在探地雷达频散媒质中的高效正演.地球物理学报,57(4):1322-1334,doi:10.6038/cjg20140429.

Feng D S, Chen J W, Wu Q. 2014. A hybrid ADI-FDTD subgridding scheme for efficient GPR simulation of dispersion media. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese),57(4):1322-1334,doi:10.6038/cjg20140429.

混合 ADI-FDTD 亚网格技术在探地雷达 频散媒质中的高效正演

冯德山1,3,陈佳维2,3*,吴奇1

1 中南大学地球科学与信息物理学院,长沙 410083
 2 北京大学地球与空间科学学院,北京 100871
 3 Rice 大学地球科学系,德克萨斯州,休斯顿 77005-1892

摘要 提出混合 ADI-FDTD 亚网格技术开展频散介质 GPR 正演,即在物性参数变化剧烈局部区域采用细网格剖 分 ADI-FDTD 计算,其他的区域采用粗网格剖分常规 FDTD 计算,ADI-FDTD 突破了 CFL 条件的限制,可选取与 粗网格一致的大时间步长,有效地提高了计算效率.本文首先基于 Debye 方程,推导了粗网格 FDTD 及细网格 ADI-FDTD 频散介质差分格式,着重对粗细两种网格结合的场值交换方式进行了深入探讨,给出了该算法的计算 流程.然后以一个薄层模型为例,分别应用粗网格、细网格、混合 ADI-FDTD 亚网格算法对该模型进行正演,计算资 源的占用及模拟精度说明了混合 ADI-FDTD 亚网格算法的优势.最后,建立频散介质与非频散介质的组合模型,应 用 3 种方法对该模型进行正演,对比 3 种方法优劣,分析雷达剖面中非频散介质及频散介质中波形特征,有效地指导雷达资料的精确解释.

关键词 探地雷达;混合交替方向隐式有限差分法;亚网格技术;频散介质;正演模拟 doi:10.6038/cjg20140429 **中图分类号** P631 **收稿日期** 2013-07-19,2014-03-22 收修定稿

A hybrid ADI-FDTD subgridding scheme for efficient GPR simulation of dispersion media

FENG De-Shan^{1,3}, CHEN Jia-Wei^{2,3 *}, WU Qi¹

1 School of Geosciences and Info-Physics, Central South University, Changsha 410083, China

2 School of Earth and Space Sciences, Peking University, Beijing 100871, China

3 Department of Earth Science, Rice University, Houston, TX, 77005-1892, USA

Abstract A hybrid ADI-FDTD sub-gridding method is proposed to improve strong dispersion medium GPR forward simulation, which uses fine mesh ADI-FDTD in the partial region of dramatic physical parameter changes, and coarse mesh FDTD in other regions, because the ADI-FDTD is not limited by CFL stability condition and we can choose larger time step according to coarse mesh to improve computational efficiency. This paper mainly discussed the field value exchange of the combined coarse mesh and fine mesh and gave out the calculation procedure of the algorithm, through studying the radar wave based on Debye equation, then deduced the coarse

基金项目 国家自然科学基金项目(41074085);教育部新世纪优秀人才支持计划(NCET-12-0551);中南大学升华育英人才计划;湖南省普通 高校青年骨干教师;湖湘青年创新创业平台培养对象项目共同资助.

作者简介 冯德山,男,1978年生,博士,副教授,主要从事地球物理数据处理与正反演研究. E-mail:fengdeshan@126.com

^{*} 通讯作者 陈佳维, 女, 1987 年生, 博士生, E-mail: diwucjw@gmail. com

mesh FDTD and fine mesh ADI-FDTD difference scheme of frequency dispersion media. Choosing a thin layer model as an example, we applied coarse mesh, fine grid and hybrid ADI-FDTD subgridding separately in forward simulation; the computing cost and the simulation accuracy clearly show the advantages of the hybrid ADI-FDTD subgridding method. Finally, we established the dispersion media and non-dispersion media composition model, applied three methods in these two models, and compared the advantages and disadvantages of three methods to analyze the waveform characteristics of the radar profiles in the non-dispersion and dispersion media and effectively guided the precise interpretation of radar data.

Keywords Ground Penetrating Radar; Hybrid alternating direction iterative finite difference time domain; Subgridding scheme; Dispersion media; Forward simulation

1 引言

探地雷达(Ground penetrating radar, GPR)是 根据脉冲电磁波在地下不同介质之间的反射及绕射 等波动规律,来探测地下结构和特性的重要浅部地 球物理方法(曾昭发等,2006).GPR 正演是计算地 球物理学的一个重要分支,许多学者在此领域开展 了大量研究:李展辉等(2009)将错格时域伪谱法应 用于 GPR 模拟,解决了时域伪谱法的 Gibbs 现象; 冯德山等(2007)应用时域多分辨算法开展 GPR 数 值模拟,其每个波长仅采样2个点的精度可达到时 域有限差分法(Finite difference time domain, FDTD) 每个波长采样 10 个点的精度;方宏远等(2012,2013) 利用 Hamilton 系统的辛分块龙格库塔方法开展了 道路结构层雷达波传播特征研究;冯德山等(2013) 将只需节点无需单元的无网格 Galerkin 算法应用 于 GPR 正演,它具有前处理简单、解高次连续等优 点;Lu 等(2005)利用离散时域 Galerkin 进行色散 介质中的 GPR 正演;沈飚(1994)应用有限单元法 (FEM)进行了 GPR 简单模型正演;底青云与王妙 月(1999)推导了含衰减项的 GPR 波有限元方程,实 现了复杂形体的 GPR 波的 FEM 正演;冯德山等 (2012)提出结合透射边界和 Sarma 边界的混合边 界,改善了有限单元法 GPR 正演的边界反射. 自 Yee(1966) 提出 FDTD 算法以来, FDTD 算法在 GPR 正演中得到广泛应用:Giannopoulos(2005)编 制了 GPR 正演软件"GprMax",因为是免费软件, 已得到许多用户青睐; Irving 和 Knight(2006)基于 Matlab 开发了 GPR 二维正演程序;李静等(2010) 为了提高 FDTD 算法的模拟精度,采用高阶 FDTD 算法结合单轴各向异性理想匹配层(UPML)边界条 件进行了 GPR 数值模拟:冯德山等(2010)应用基于 UPML 边界条件的交替方向隐式时域有限差分法 (ADI-FDTD)进行 GPR 正演;田钢等(2011)将 FDTD 算法应用于地面以上物体反射干扰特征 GPR 模拟 和分析,为干扰压制研究提供理论依据;冯晅等 (2011)通过水平正交双方向同时接收获取全极化信 息,构建了基于 FDTD 算法的全极化 GPR 正演模 拟方法,进而能更好地分析目标属性.这些研究指导 了异常体的判读与 GPR 数据解释,考虑到雷达波在 地下介质传播时,易产生波形畸变、能量衰减的频散 现象.Bano(2004)、Cassidy and Millington(2009)、 Teixeira(2008)等强调了 GPR 正演时频散特性的 重要性;刘四新等(2007)开展了频散介质中二维 FDTD法 GPR 数值模拟,对比了频散介质与非频散 介质中 GPR 曲线的区别;方广有等(1996)开展了浅 层地下目标电磁散射问题的 FDTD 数值模拟; Li 等 (2012)开展基于递归积分不分裂复频移 PML 的 FDTD 三维 GPR 正演,该边界条件对隐失波、低频 波及近掠射波具有好的吸收效果.

由此可见,GPR 正演算法种类繁多,各有特色, 且经历了从不考虑介质频散向考虑频散的发展历程,在这些模拟方法中,FDTD 具有概念清晰、编程 简单等特点,成为 GPR 模拟中应用最广泛的方法. 常规 FDTD 开展 GPR 模拟时,常采用一致网格剖 分,为了保证计算精度、避免数值频散,当模型中存 在局部物性参数变化剧烈小异常体时,需要采用统 一的细网格剖分,精细的网格又要求小的时间步长; 然而,除去这些局部区域,其他大部分区域波场变化 都是平缓的,利用较粗的空间网格与大的时间步长 就能进行正演.这样,在波场缓变区域存在时间与空 间上过采样问题(黄超和董良国,2009a),造成计算 机存储空间加大和计算效率降低.为了兼顾 FDTD 模拟效率与精度,避免过采样问题,Moczo(1989)首 次提出 网格 连续变化 的方法来减小计算量; Zivanovic 等(1991)将变网格技术应用到电磁场 Maxwell 方程求解中,但仅限于空间一个方向,由于 统一的小时间步长的存在,计算效率仍有待提高; Falk 等(1998)提出一种长短时间步长比为 2^N 倍的 局部可变时间步长模拟方法; Tessmer (2000) 对 Falk 的方法进行了改进,使长短时间步长的变化范 围突破了 2^N 的限制;黄超和董良国(2009b)提出一 种可变网格与局部可变时间步长的高阶差分声波模 拟方法,而后又将该算法引入到交错网格高阶差分 弹性波模拟中;张慧和李振春(2011)基于时空双变 网格算法的碳酸盐岩裂缝型储层正演模拟.这些双 变步长 FDTD 算法解决了空间与时间维度上的过 采样问题,但计算过程中时间步长算子作为一个全 局变量,局部变化非常困难,给计算机编程增加了不 少难度,同时也可能因时、空域的双插值带来稳定性 问题.

本文继承了 Wang et al. (2001), Ahmedy 和 Chen (2004), Diamanti 和 Giannopoulos(2009)等人 FDTD 混 合算法成果,提出基于 Debye 模型的复介电常数开 展ADI-FDTD(Alternating-Direction-Implicit)亚网格 技术的频散介质 GPR 正演,即在物性变化剧烈局部 区域采用细网格剖分 ADI-FDTD 计算,其他的物性 参数缓变区域采用粗网格常规 FDTD 计算,由于 ADI-FDTD 突破了 CFL 条件的约束,可选取与粗网 格一致的大时间步长,计算中只需考虑空间不一致 网格的插值连接问题,编程计算简便,从根本上降低 内存占用及计算时间,在精确性与时效性之间取得 满意的平衡.

2 频散介质混合 ADI-FDTD 亚网格 技术原理及差分格式

如图 1a 所示,当模拟区域存在小的异常体时, 常规 FDTD 算法采用固定的网格步长对整个模型 区域进行精细的网格离散易导致物性参数缓变区空 间与时间上的过采样.图 1b 为局部亚网格的剖分方 法,仅在异常体及其附近区域采用细网格剖分 ADI-FDTD 计算,其他区域采用粗网格剖分常规 FDTD 计算,因为 ADI-FDTD 可选取与粗网格中 FDTD 算法一致的大时间步长,计算中只需考虑空间不一 致网格的插值连接问题,时间上完全不用考虑插值 问题,编程计算较双变网格算法更为简便.



图 1 不同的网格剖分方式

(a) 精细网格剖分方式; (b)局部亚网格剖分(仅异常体及附近区域采用细网格).



由电磁波传播理论可知(Yee,1996), GPR 遵 循的 Maxwell 方程在二维情况下变为 3 个偏微分 方程,其电磁分量仅为 E_z 、 H_x 、 H_y 三个,称之为 TM 波. 在各向同性介质中 $D(t) = \epsilon(r)E(t)$,介电常数 $\epsilon(r)$ 只是空间的函数,可直接将其代入 Maxwell 旋 度方程的离散式. 而在频散介质中介电常数是关于 空间与频率的函数,频散介质中 FDTD 递推公式与 各向同性介质中 FDTD 递推公式类似,仅仅是电磁 分量的推导稍显不同(Luebbers et al.,1990;Luebbers et al., 1991). 处理频散介质 FDTD 算法有许多种 (刘少斌等,2010),包括递归卷积积分法、辅助方程 法、Z变换法、位移算子法等.本文应用辅助差分法 (葛德彪和闫玉波,2005)推导频散介质中的 FDTD 差分方程,无源情况下频散介质中 Maxwell 方程表 示为

$$\nabla \times \boldsymbol{E} = -\partial \boldsymbol{B}/\partial t = -\mu \cdot \partial \boldsymbol{H}/\partial t, \qquad (1)$$

$$\nabla \times \boldsymbol{H} = \partial \boldsymbol{D} / \partial t \,, \tag{2}$$

$$\boldsymbol{D}(\boldsymbol{\omega}) = \boldsymbol{\varepsilon}(\boldsymbol{\omega})\boldsymbol{E}(\boldsymbol{\omega})\,,\tag{3}$$

其中, **E** 为电场强度(V • m⁻¹); **H** 为磁场强度 (A • m⁻¹); **B** 为磁通密度(Wb • m⁻²);σ_m 为电通密度 $(C \cdot m^{-2}); \mu$ 为磁导率 $(H \cdot m^{-1}); \varepsilon$ 为介电常数 $(F \cdot m^{-1}).$

在粗网格区域,采用传统 FDTD 方法.运用 Yee 氏网格模型,把连续变量离散化, $\Delta x, \Delta y$ 为图 1b 中粗网格区域的空间步长, Δt 为差分时间步长, 将每个节点进行编号,例如: $n\Delta t$ 时刻空间坐标位置 $(i\Delta x, j\Delta y)$ 的电磁场值 $f(i\Delta x, j\Delta y, n\Delta t)$ 按 $f^{n}(i, j)$ 方式对应起来.考虑到频散介质中,磁场分量的差分 公式与非频散介质中是一致的,将(1)离散,并整理 可得到磁场分量 H_x 与 H_y 在 $t = n\Delta t$ 时刻时间迭代 FDTD 公式:

$$H_{x}^{n+1/2}\left(i,j+\frac{1}{2}\right) = CP(m)H_{x}^{n-1/2}\left(i,j+\frac{1}{2}\right) - \frac{CQ(m)}{\Delta \nu} [E_{z}^{n}(i,j+1) - E_{z}^{n}(i,j)], \qquad (4)$$

$$H_{y}^{n+1/2}\left(i+\frac{1}{2},j\right) = CP(m)H_{y}^{n-1/2}\left(i+\frac{1}{2},j\right) + \frac{CQ(m)}{\Delta x}[E_{z}^{n}(i+1,j) - E_{z}^{n}(i,j)], \qquad (5)$$

式(4)、(5)中的电磁参数中标号 m 的取值与其式中 右端电场或磁场分量的空间位置相同,式中

$$CP(m) = [2\mu(m) - \sigma_{\rm m}(m)\Delta t] / [2\mu(m) + \sigma_{\rm m}(m)\Delta t],$$
(6)

$$CQ(m) = 2\Delta t / [2\mu(m) + \sigma_{\rm m}(m)\Delta t].$$
(7)

将式(2)在 $t = (n+1/2)\Delta t$ 时刻做差分离散:

$$(\nabla \times \boldsymbol{H})^{n+1/2} = (\boldsymbol{D}^{n+1} - \boldsymbol{D}^n) / \Delta t,$$
 (8)

即

$$(\partial \boldsymbol{H}_{y}/\partial x - \partial \boldsymbol{H}_{x}/\partial y)^{n+1/2} = (\boldsymbol{D}_{z}^{n+1} - \boldsymbol{D}_{z}^{n})/\Delta t,$$
 (9)

$$D_{z}^{n+1}(i,j) = D_{z}^{n}(i,j) + \frac{\Delta t}{\Delta x} \bigg[H_{y}^{n+1/2} \left(i + \frac{1}{2}, j \right) \\ - H_{y}^{n+1/2} \left(i - \frac{1}{2}, j \right) \bigg] - \frac{\Delta t}{\Delta y} \bigg[H_{x}^{n+1/2} \left(i, j + \frac{1}{2} \right) \\ - H_{x}^{n+1/2} \left(i, j - \frac{1}{2} \right) \bigg].$$
(10)

表达介质频散的模型主要有 Lorentz(洛沦兹) 模型、Drude (德鲁)模型、Debye(德拜)模型(刘少斌 等,2010).下面根据 Debye 模型关系式,推导频散 介质中的 D 和 E 的微分方程.可将有耗频散媒质的 介电常数表示为

$$\boldsymbol{\varepsilon} = \boldsymbol{\varepsilon}_0 \left(\boldsymbol{\varepsilon}_{\infty} + \frac{\boldsymbol{\varepsilon}_{\mathrm{s}} - \boldsymbol{\varepsilon}_{\infty}}{1 + \mathrm{j} \boldsymbol{\omega} \boldsymbol{\tau}_0} \right), \tag{11}$$

其中 ε_s为静态介电常量; ε_∞为无限频率的介电常量; τ₀为介质极化的弛豫时间常数.将式(11)代入 到式(3)可得在频域中有

$$\boldsymbol{D}(\boldsymbol{\omega}) = \boldsymbol{\varepsilon}_0 \left(\boldsymbol{\varepsilon}_\infty + \frac{\boldsymbol{\varepsilon}_s - \boldsymbol{\varepsilon}_\infty}{1 + j\boldsymbol{\omega}\boldsymbol{\tau}_0} \right) \boldsymbol{E}(\boldsymbol{\omega}), \quad (12)$$

即

$$\boldsymbol{D}(\boldsymbol{\omega}) + \mathbf{j}_{\boldsymbol{\omega}\boldsymbol{\tau}_{0}}\boldsymbol{D}(\boldsymbol{\omega}) = \varepsilon_{0}\varepsilon_{s}\boldsymbol{E}(\boldsymbol{\omega}) + \mathbf{j}_{\boldsymbol{\omega}\boldsymbol{\tau}_{0}}\varepsilon_{0}\varepsilon_{\infty}\boldsymbol{E}(\boldsymbol{\omega}).$$
(13)

利用辅助差分法中频域到时域算子转换关系 j $\omega = \partial/\partial t$,将(13)式变成时域方程:

 $D_z + \tau_0 \cdot \partial D_z / \partial t = \epsilon_0 \epsilon_s E_z + \tau_0 \epsilon_0 \epsilon_\infty \cdot \partial E_z / \partial t$, (14) 式(14)为与 Debye 关系式(11)对应的时域中 D_z 和 E_z 的微分方程.为推导由 D_z 到 E_z 的 FDTD 差分公 式,将(14)式在 $t = (n + 1/2)\Delta t$ 时刻离散得到:

$$\frac{\boldsymbol{D}_{z}^{n+1}+\boldsymbol{D}_{z}^{n}}{2}+\tau_{0} \frac{\boldsymbol{D}^{n+1}-\boldsymbol{D}^{n}}{\Delta t}=\varepsilon_{0}\varepsilon_{s} \frac{\boldsymbol{E}_{z}^{n+1}+\boldsymbol{E}_{z}^{n}}{2}$$
$$+\tau_{0}\varepsilon_{0}\varepsilon_{\infty} \frac{\boldsymbol{E}_{z}^{n+1}-\boldsymbol{E}_{z}^{n}}{\Delta t}, \qquad (15)$$

即

$$\left(\frac{\tau_{0}}{\Delta t} + \frac{1}{2}\right) \boldsymbol{D}_{z}^{n+1}(i,j) - \left(\frac{\tau_{0}}{\Delta t} - \frac{1}{2}\right) \boldsymbol{D}_{z}^{n}(i,j)$$

$$= \left(\frac{\tau_{0}\boldsymbol{\varepsilon}_{0}\boldsymbol{\varepsilon}_{\infty}}{\Delta t} + \frac{\boldsymbol{\varepsilon}_{0}\boldsymbol{\varepsilon}_{s}}{2}\right) \boldsymbol{E}_{z}^{n+1}(i,j) - \left(\frac{\tau_{0}\boldsymbol{\varepsilon}_{0}\boldsymbol{\varepsilon}_{\infty}}{\Delta t} - \frac{\boldsymbol{\varepsilon}_{0}\boldsymbol{\varepsilon}_{s}}{2}\right) \boldsymbol{E}_{z}^{n}(i,j),$$

$$(16)$$

由此可得到时域中由 D_z 到 E_z 的转换差分公式(李 庆伟,2008):

$$\boldsymbol{E}_{z}^{n+1}(i,j) = \frac{1}{CS(i,j)} \boldsymbol{\cdot} \left[CU(i,j) \boldsymbol{\cdot} \boldsymbol{E}_{z}^{n} + CV(i,j) \right]$$
$$\boldsymbol{\cdot} \boldsymbol{D}_{z}^{n+1} - CW(i,j) \boldsymbol{\cdot} \boldsymbol{D}_{z}^{n} \right], \quad (17)$$

式(17)中

$$CS(i,j) = \frac{\tau_0 \varepsilon_0 \varepsilon_\infty}{\Delta t} + \frac{\varepsilon_0 \varepsilon_s}{2}, \ CU(i,j) = \frac{\tau_0 \varepsilon_0 \varepsilon_\infty}{\Delta t} - \frac{\varepsilon_0 \varepsilon_s}{2},$$
(18)

$$CV(i,j) = \frac{\tau_0}{\Delta t} + \frac{1}{2}, \ CW(i,j) = \frac{\tau_0}{\Delta t} - \frac{1}{2}.$$
 (19)

公式(17)作空间离散后可得到 E₂ 分量在时域的推进式.所以频散介质 FDTD 的随时间推进的步骤为

(1)根据常规的FDTD差分公式(4)-(5),由E计算H^{n+1/2}的各个分量;

(2) 根据(10)式由 H 计算 Dⁿ⁺¹ 的各分量;

(3) 根据(17)式由 **D** 计算 **E**ⁿ⁺¹ 的各分量;

(4) 回到步骤(1).

在异常体及其附近细网格剖分区域中,使用 ADI-FDTD 方法将传统的一个时间步分成两个子 时间步,分别采用前向和后向差分,兼具隐式差分格 式的无条件稳定性和显式差分格式计算相对简单的 优点(Namiki,1999). ADI-FDTD 方法中两个时间 步的差分公式推导类似,以 $n \rightarrow n+1/2$ 步为例, $n+1/2 \rightarrow n+1$ 应用同样的方法导出.再分析 Maxwell 旋度方程(1)与(2),式中时间偏微分项仍采用中心 差分格式, $\Delta x', \Delta y'$ 为图 1b 中细网格区域的空间 步长,对 x 方向导数在子时间步的末时刻 (n + 1/2) Δt 取隐式差分离散,对 y 方向导数在初时刻 $n\Delta t$ 作显式差分离散, H_x 分量在n和n+1/2 时刻 均取值,并定义:

$$AR(m) = \frac{4\mu(m) - \sigma_{\rm m}(m)\Delta t}{4\mu(m) + \sigma_{\rm m}(m)\Delta t},$$

$$AS(m) = \frac{2\Delta t}{4\mu(m) + \sigma_{\rm m}(m)\Delta t}.$$
(20)

同时,定义标号 (m) = (i, j + 1/2),则式(1)中的 H_x 分量差分格式为

$$H_{x}^{n+1/2}\left(i,j+\frac{1}{2}\right) = AR\left(i,j+\frac{1}{2}\right)H_{x}^{n}\left(i,j+\frac{1}{2}\right) - AS\left(i,j+\frac{1}{2}\right)\frac{1}{\Delta y'}(E_{z}^{n}(i,j+1) - E_{z}^{n}(i,j)).$$
(21)

同理,如果定义标号 (m) = (i+1/2,j),则式(1)的 H₂分量差分格式为

$$H_{y}^{n+1/2}\left(i+\frac{1}{2},j\right) = AP\left(i+\frac{1}{2},j\right)H_{y}^{n}\left(i+\frac{1}{2},j\right) + AQ\left(i+\frac{1}{2},j\right)\frac{1}{\Delta x'}\left[E_{z}^{n+1/2}\left(i+1,j\right) - E_{z}^{n+1/2}\left(i,j\right)\right].$$
(22)

再分析(9)式, *x* 方向导数的差分离散取隐式, *y* 方向导数的差分离散取显式,则式(9)的差分格式为

$$D_{z}^{n+1/2}(i,j) = D_{z}^{n}(i,j) + \frac{\Delta t}{2\Delta x'} \bigg[H_{y}^{n+1/2} \left(i + \frac{1}{2}, j \right) \\ - H_{y}^{n+1/2} \left(i - \frac{1}{2}, j \right) \bigg] - \frac{\Delta t}{2\Delta y'} \bigg[H_{x}^{n} \left(i, j + \frac{1}{2} \right) \\ - H_{x}^{n} \left(i, j - \frac{1}{2} \right) \bigg].$$
(23)

式(14)为与 Debye 关系式(11)对应的时域中 D_{z} 和 E_{z} 的微分方程.为推导由 D_{z} 到 E_{z} 的 ADI-FDTD 差分公式,将(14)式在 $n \rightarrow n+1/2$ 步中离散 得到:

$$\frac{\boldsymbol{D}_{z}^{n+1/2} + \boldsymbol{D}_{z}^{n}}{2} + \tau_{0} \frac{\boldsymbol{D}_{z}^{n+1/2} - \boldsymbol{D}_{z}^{n}}{\Delta t/2} = \epsilon_{0}\epsilon_{s} \frac{\boldsymbol{E}_{z}^{n+1/2} + \boldsymbol{E}_{z}^{n}}{2} + \tau_{0}\epsilon_{0}\epsilon_{\infty} \frac{\boldsymbol{E}_{z}^{n+1/2} - \boldsymbol{E}_{z}^{n}}{\Delta t/2}, \qquad (24)$$

由此可得到时域中由 D 到 E 的转换关系:

$$E_{z}^{n+1/2}(i,j) = \frac{1}{AS(i,j)} [AU(i,j)E_{z}^{n}(i,j) + AV(i,j)D_{z}^{n+1/2}(i,j) - AW(i,j)D_{z}^{n}(i,j)],$$
(25)

$$AS(i,j) = \frac{2\tau_0\varepsilon_0\varepsilon_\infty}{\Delta t} + \frac{\varepsilon_0\varepsilon_s}{2},$$

$$AU(i,j) = \frac{2\tau_0\varepsilon_0\varepsilon_\infty}{\Delta t} - \frac{\varepsilon_0\varepsilon_s}{2}.$$
(26)

$$AV(i,j) = \frac{2\tau_0}{\Delta t} + \frac{1}{2},$$

$$AW(i,j) = \frac{2\tau_0}{\Delta t} - \frac{1}{2}.$$
(27)

式(21)—(23)及(25)四个式子可用于子时间步 $n \rightarrow n + 1/2$ 电磁场的时域推时计算,其中式(21)在 计算n+1/2时刻场值时其右端只涉及n时刻场值, 称为显式格式,但式(22)等式两边包含同时刻 $E_z^{n+1/2}$ 和 $H_y^{n+1/2}$ 场分量,式(23)等式两边包含同时刻 $D_z^{n+1/2}$ 和 $H_y^{n+1/2}$ 场分量,式(25)等式两边包含同时刻 $D_z^{n+1/2}$ 和 $E_z^{n+1/2}$ 场分量,不能构成显式时间推进计 算,逻辑上讲时间步进是无法完成的,称为隐式格 式.为此,将式(22)代入到式(23)中消除磁场分量 $H_y^{n+1/2}$ 的,再将得到的消除了 $H_y^{n+1/2}$ 的式(23)代入到 式(25)消去 $D_z^{n+1/2}$,得:

$$ADIa_{i}E_{z}^{n+1/2}(i-1,j) + ADIb_{i}E_{z}^{n+1/2}(i,j) + ADIc_{i}E_{z}^{n+1/2}(i+1,j) = ADId_{i},$$
(28)

$$ADIa_{i} = -\frac{\Delta t}{2(\Delta x')^{2}}AV(i,j)CQ\left(i-\frac{1}{2},j\right), \quad (29)$$

$$ADIb_{i} = AS(i,j) + \frac{\Delta t}{2(\Delta x')^{2}}AV(i,j)$$

$$\times \left[CQ\left(i + \frac{1}{2},j\right) + CQ\left(i - \frac{1}{2},j\right)\right], (30)$$

$$ADIc_{i} = -\frac{\Delta t}{2(\Delta x')^{2}}AV(i,j)CQ\left(i + \frac{1}{2},j\right), (31)$$

$$ADId_{i} = AU(i,j)E_{z}^{n}(i,j) + \left[AV(i,j) - AW(i,j)\right]$$
$$\times D_{z}^{n}(i,j) + \frac{\Delta t}{2\Delta x'}AV(i,j)CP\left(i + \frac{1}{2},j\right)$$
$$\times H_{y}^{n}\left(i + \frac{1}{2},j\right) - AV(i,j)CP\left(i - \frac{1}{2},j\right)H_{y}^{n}\left(i - \frac{1}{2},j\right)$$
$$- \frac{\Delta t}{2\Delta y'}\left[H_{x}^{n}\left(i,j + \frac{1}{2}\right) - H_{x}^{n}\left(i,j - \frac{1}{2}\right)\right]. \quad (32)$$

多元方程组式(28)的系数矩阵可以改组成实 三对角条带矩阵,结合吸收边界条件就可求解(郑奎 松,2005).

3 粗细网格场值交换格式

如图 2 所示, ADI-FDTD 亚网格算法空间网格 的布置与常规的 FDTD 算法是一致的, 电场位于网 格的中心垂直向里, 磁场分别位于网格的边上, 粗细 网格比为 3:1,图 2 中红色箭头表示粗网格磁场值、 灰色小箭头表示需要插值计算的细网格磁场值,粗 网格中应用 FDTD 算法,细网格中应用 ADI-FDTD 算法,进行电磁场时间步推进时,在大小网格的交界 处,细网格的场值更新的部分数据在粗网格上是缺 失的,这就需要用到插值技术,粗细网格之间过渡与 衔接、场值的交换与更新是本算法的重要内容.

粗细网格的场值交换格式有多种,可以采取粗 细网格边界纯磁场交换格式、纯电场交换格式、电磁 场结合交换格式(Diamanti, 2008). 此外,在选取场 值交换时也有细微的区别,可以仅选取传递粗细网 格边界上的磁场值,也可以选取粗细网格边界附近 的一个粗网格上的电磁场值.本文采用电磁场结合 的交换格式,其电磁场交换格式如图3所示,图中粗 网格 FDTD 计算出的磁场值 H_x 、 H_y 置于每个网格 边上的中间位置,传递进细网格 h_x、h_y,红色的细箭 头表示需要插值计算的磁场值, ADI-FDTD 细网格 计算完成以后,再将图3中粗细网格边界向细网格 内的 0.5 个粗网格处红色标记的电场值 e_z 传回给 FDTD 粗网格 E_z ,该算法的详细计算过程见流程图 4. 根据 Chevalier et al. (1997)与 Diamanti(2008)的 研究,应用亚网格算法进行电磁场计算中,粗细网格 的比最好不超过11,为了避免电磁场的突然改变, 物性介质分界面不要置于粗细网格的边界,而异常 体的每边距离粗细网格的分界面最好有 3 个粗网格 的距离.此外,计算过程中为了粗网格的 FDTD 与 细网格的 ADI-FDTD 计算时间上的同步,将 ADI-FDTD 的时间步长设为粗网格 FDTD 时间步长的 一半,这样在每计算一个 FDTD 时间步长, ADI-FDTD 算法调用两次,两次加起来刚好与 FDTD 的 一个时间步长相等,这样设置比将 FDTD 与 ADI-FDTD 采用同样的时间步长精度更高.

分析图 2、3 可知,设置粗细网格比为 3:1 的奇数倍,可将粗网格的电磁场值直接赋予细网格的磁场值,方便粗细网格间的电磁场值的数据交换. 当采 用图 5 所示的粗细网格比为 4:1 的偶数倍时,则粗 网格的磁场值并不在某一小格的边上,需要进行插 值计算,而 ADI-FDTD 细网格计算完成以后,电场 值 e_z 传递回 FDTD 粗网格 E_z 时(图中的绿色大圆 点),需要周围的 4 个相邻的 e_z 场值的平均,给计算 带来了一定的不便,但理论上是可行的,因此,粗细 网格比理论上可以为任意倍数. 而图 3 中的粗细网 格界面处的磁场值(红色小箭头表示的),可以采用 简 单的线性插值计算,如图6所示,以y方向磁场



图 4 ADI-FDTD 亚网格技术计算流程图 Fig. 4 The flow chart of ADI-FDTD subgridding formulation computation

为例:

$$h_1 = \frac{2}{3}H_2 + \frac{1}{3}H_5, \ h_2 = \frac{1}{3}H_2 + \frac{2}{3}H_5.$$
 (33)

本文仅需式(33)中2个插值公式即可.如果采 用粗细网格边界1个粗网格内的场值交换方式,还 需计算:

$$h_{3} = \frac{1}{3}H_{2} + \frac{2}{3}\frac{H_{2} + H_{3} + H_{5} + H_{6}}{4},$$

$$h_{4} = \frac{2}{3}H_{5} + \frac{1}{3}H_{6}.$$
(34)

4 正演模拟实例

4.1 模型一

模型一如图7所示,模型区域3.0 m×2.0 m,













图 7 薄矩状异常体地电模型及亚网格剖分示意图 Fig. 7 The sketch map of thin rectangle anomalous body model and subgridding splitting



Fig. 3 The tranfer mode of field value between on coarse grid and fine grid



Fig. 6 Sketch map of line interpolation

背景介质为混凝土,其介电常数 6.0,电导率 0.0005 S・m⁻¹,混凝土介质中有 1 个埋深 0.5 m,大 小 0.4 m×0.1 m 薄矩状素填土缺陷,其介电常数 10.0,电导率 0.002 S・m⁻¹,对角点坐标(1.3 m, 0.6 m)、(1.7 m, 0.5 m). 正演中 UPML 边界设为 8 层粗网格,Ricker 子波距边界为 10 层网格,主频 900 MHz. 为了说明 ADI-FDTD 亚网格技术的计算 效率及精度,将该算法与均匀剖分的粗网格 FDTD、 细网格 FDTD 算法进行对比. 计算环境为 Intel(R) CoreTM i5 CPU, P8600@2.67 GHz,1.17 GHz+ 2.86 GB的内存物理地址扩展,Window XP 操作系 统的联想(IBM) X201 笔记本. 一致粗网格模拟步 长 $\Delta x = \Delta y = 0.009$ m,粗网格数 332×221,占用内 存 1.84 Mb,时间步长 Δt =2.123×10⁻¹¹ s,时窗长度 取 12 ns,每隔 0.05 m 采集一道雷达数据,计算 50 道 雷达数据,共计花费时间 1'24".空间一致细网格模 拟步长 $\Delta x' = \Delta y' = 0.003$ m,细网格数 999×666, 占用内存 11.92 Mb,时间步长 $\Delta t' = 0.826 \times 10^{-11}$ s,时 窗长度同样设为 12 ns,模拟 50 道雷达数据,共计花 费时间 21'11".应用异常体及其周围区域细网格剖 分,其他区域采用粗网格剖分的 ADI-FDTD 亚网格 技术计算,粗细网格比为 3:1,细网格区域大小设为 0.81 m×0.42 m,细网格数 270×140,其余区域设 为粗网格,粗细网格时间步长统一取 $\Delta t = 2.123 \times 10^{-11}$,由于细网格区域的 ADI-FDTD 算法分 2 步 进行,取它的时间步长为 FDTD 时间步长的一半, 该算法占用内存 2.38Mb,共计花费时间 2'46".3 种 算法的计算资源占用情况详见表 1.

表 1 模型-3种算法计算资源占用详情 Table 1 The occupation detail of calulate resource with three methods for model 1

计算方法	运行时间 (s)	占用内存 (Mb)	空间步长 (m)	时间步长 (s)
FDTD 粗网格	84	1.84	0.009	2.123×10 ⁻¹¹
FDTD 细网格	1271	11.92	0.003	0.826×10 ⁻¹¹
ADI-FDTD 亚网格技术	166	2.38	0.009(粗)	2.123×10 ⁻¹¹ (FDTD)
			0.003(细)	1.061×10 ⁻¹¹ (ADI-FDTD)

图 8 为 3 种方法模拟所得的单道雷达记录,图 8a 中红色曲线代表粗网格方法,绿色的星号代表细 网格方法,黑色曲线代表 ADI-FDTD 亚网格技术, 图中可见,3 种算法结果基本吻合,一致性比较好, 只是在直达波的位置,粗网格的 Ez 负场值较另外 两种方法稍大,8.2 ns 与 10.4 ns 附近的正负波峰 很好地对应了薄矩状异常体的上下界面;图 8b 为截 取图 8a 中 7~12 ns 时刻放大后的雷达记录,图中 黑色的曲线(ADI-FDTD 亚网格技术)与绿色的曲 线(细网格)吻合得更好,红色曲线(粗网格)与另外 两条曲线稍有偏差.如果认为细网格与计算结果与 解析解接近,说明 ADI-FDTD 亚网格技术在使用较 少内存、较短运行时间的前提下,计算结果具有较高的 精度,在运算时间与计算精度方面达到了较好的平衡.

4.2 模型二

模型二设计为了对比频散介质与非频散介质的 雷达波传播特征,如图9所示,该模型为3.0m× 2.0m的矩形区域,左边非均匀背景媒质的相对介 电常数 $\varepsilon_r = 6.0$,电导率 $\sigma_1 = 0.002 \text{ s} \cdot \text{m}^{-1}$,右边频 散媒质采用 Debye 模型表示, $\varepsilon_r^{\circ} = 10.28$, $\varepsilon_r^{0} = 19.0$, 电导率 $\sigma_1 = 0.002 \text{ S} \cdot \text{m}^{-1}$,驰豫时间 $\tau 5 \text{ ns}$;在背景 媒质中有 3 个异常体,其中 2 个圆形异常体具有相 同的半径 r=0.1 m,左边圆形异常体为圆心在(1.2 m, 0.5 m)处的金属介质,右边的圆形异常体其圆心在 (1.8 m, 0.5 m),相对介电常数 $\varepsilon_r = 3.0$,电导率 $\sigma_1 = 0.0001 \text{ S} \cdot \text{m}^{-1}$.在 2 个圆形异常体的下方为矩 形异常体,矩形异常体的长与宽均为 0.3 m,它距离 左边界 1.35 m,距离上边界 0.85 m,圆形异常体的相 对介电常数 $\varepsilon_r = 6.0$,电导率 $\sigma_1 = 0.005 \text{ S} \cdot \text{m}^{-1}$. Ricker 子波主频为 500 MHz, UPML 边界与源的位 置与上例一致.

—致粗网格空间步长 $\Delta x = \Delta y = 0.015$ m,占用 内存 0.68 Mb,时间步长 $\Delta t = 3.538 \times 10^{-11}$ s,时窗长 度取 25 ns,采样间隔为 0.015 m,与上例同等计算 条件下计算 190 道雷达数据,共计花费时间 2'30". 细网格空间步长 $\Delta x' = \Delta y' = 0.005$ m,内存占用 5.88 Mb,时间步长 $\Delta t' = 1.1793 \times 10^{-11}$ s,时窗长 度取 25 ns,采样间隔为 0.015 m,计算 190 道雷达 数据,共计花费时间 45'36".应用本文的基于亚网格 技术的 ADI-FDTD 算法,只在异常体及其周围区域 采用细网格 ADI-FDTD 计算,其他区域采用粗网格 FDTD 计算,粗细网格比为 3:1,细网格区域大小设 为 1.0 m×1.0 m,时间步长设为 $\Delta t = 3.538 \times 10^{-11}$,ADI-FDTD 亚网格技术的算法占用内存为 1.55 Mb,共计花费时间 9'41".模型二 3 种算法计 算资源占用情况详见表 2.

表 2 模型二 3 种算法计算资源占用详情

Table 2The occupation detail of calulate resourcewith three methods for model 2

计算方法	运行时间 (s)	占用内存 (Mb)	空间步长 (m)	时间步长 (s)
FDTD 粗网格	150	0.68	0.015	3.538×10 ⁻¹¹
FDTD 细网格	2736	5.88	0.005	0.826×10 ⁻¹¹
ADI-FDTD 亚网格技术	581	1.55	0.015(粗)	3. 538×10^{-11}
			0.005(细)	(1D1D)
				1.709×10^{-11}
				(ADFFDID)

模型二的 GPR 正演剖面比较复杂,为了更好地 理解正演图中的波形特征,采用在模型中分步加入 异常体的方法,从简到繁,便于理解.图 10 假定模拟 区域充填图9中左边均匀非频散介质的情况,该均



图 8 模型— 3 种方法计算的单道雷达数据 (a) 0~12 ns 的雷达数据; (b) 7~12 ns 放大后的雷达数据. Fig. 8 The map of single track radar data of model one with three methods







图 11 不均匀介质常规 FDTD 计算的 GPR 扫描图 Fig. 11 GPR map of nonuniformity model



图 12 去掉模型二中异常体的不均匀介质 GPR 扫描图



图 13 模型二一致细网格 GPR 扫描图 Fig. 13 GPR map of model 2 with fine mesh



图 14 模型二一致粗网格 GPR 扫描图 Fig. 14 GPR map of model 2 with coarse mesh

57 卷



匀介质雷达剖面图中因没有异常体的存在故不存在 反射波,只有直达波与场源第二次到达时的波峰(简称场源二次波),该处显示的场源二次波及其后面的 场源多次波是由于增益分段放大显示,与作者将数 据写入 GSSI 软件显示方式有关;图 11 为左右两边 存在不均匀非频散介质,左边介质与图9中左边介 质一致,右边介质相对介电常数为19.0,电导率 0.002 S·m⁻¹.图中可见,由于介质分界面的存在, 天线在左边介质时逐渐靠近界面时,分界面反射双 程走时越来越短,最后靠近分界面,双程走时为零, 故图中反射曲线为一条斜线,而当天线处于右边介 质中时,雷达天线逐渐远离介质分界面,故分界面反 射双程走时越来越长,由于天线两边介质雷达波传 播速度的不同导致了两条强反射界面斜率的不一 致,右边介质介电常数大,故传播速度小,导致斜率 大.此外,介质分界面的二次反射波及场源的多次波 峰图中也清晰可辨.

图 12 为去掉模型二中 3 个异常体所得的正演 剖面图,由图 12 中可见,由于右边频散媒质驰张时 间及介电常数的差异,导致原本同一波形 1 与 2,出 现明显的错位,再利用该模型进行波场快照,将源与 接收位置都置于模型中心,选取图 16 中的 7 ns 与 9 ns波场快照,分析可知,随着时间的推进,雷达波 以球面形式向外扩散能量以指数方式衰减,离场源





Fig. 16 The 3D display of wavefield snapshot in difference moment of model 2 by remove the anomalous bodies



图 17 模型二不同时刻波场快照 Fig. 17 The wavefield snapshot in difference moment of model 2 中心越远则能量越弱,由于电磁波在左边介质传播 得较右边更快,距离场源更远,能量应该更弱,但两 幅图中 Ez 波场幅值与该结论明显相反,左边的波 场幅值较右边的更大,显然这是由于右边频散介质 对雷达波吸收较厉害,导致同时刻右边频散介质的 波场能量较左边更弱.

图 13、14、15 为分别运用一致细网格 FDTD、一 致粗网格 FDTD 及其 ADI-FDTD 亚网格技术对模 型二模拟所得的 GPR 扫描图,图中波形 3 为左边圆 形金属异常体上界面的反射波、6 为右边圆形异常 体的上界面,4 与 5 分别为矩状异常体的上、下界 面,3 种算法对异常体都能有较好的反映,其中一致 细网格算法的波场信息最为丰富,对细微结构反映 最好,ADI-FDTD 亚网格技术其次,粗网格算法在 局部波形上甚至出现细微频散、不光滑现象,而 ADI-FDTD 亚网格方法尽管也出现了细微频散现 象,但细节信息较一致粗网格 FDTD 算法更丰富、 局部波形更光滑.综合考虑占用内存、模拟时间及数 据精度,基于 ADI-FDTD 亚网格方法达到了一个较 好的均衡.

为了能更直观地展示雷达波在地下媒质中的传 播过程,将场源与接收点都置于模型中心,然后利用 ADI-FDTD 亚网格算法模拟模型 2 并绘制了图 17 所示的 5 ns、6 ns、7 ns、8 ns 时的波场快照. 图中颜 色的强弱代表电场幅值的大小.图 17a 中, GPR 波 在两边介质中以不同速度呈半圆形扩散,当遇到矩 状异常体的4条边时,波形大部分能量继续向外传 播,一部分能量被4条边反射回来;图17b中,由于 左右两边为不同介质,左边介质中雷达波传播较快, 右边介质速度传播较慢,所以两边介质中圆的大小 显然不一致,传播速度较快的左边介质,雷达波前传 得更快、圆的半径更大,此时传播更快的左边介质 中,波前刚好到达了圆形金属异常体的位置,并开始 产生绕射波;图 17c 中,GPR 波继续向外扩散,速度 较慢介质中雷达波前到达右边圆形异常体,刚开始 产生绕射,而左边的圆形金属异常体、及其中间矩形 异常体产生的绕射波与原波前以相反方向呈圆形扩 散;图 17d 中清晰可见 GPR 波波前到达的位置,由 于介质两边雷达波传播速度的不一致,左边波前传 播更快、左边圆形金属异常体绕射波产生的圆弧更 大,而右边的异常体也产生了明显的绕射波,只是该 绕射波产生的圆弧更小些.图中的各异常体反射波、 绕射波清晰可辨.

5 结论

(1)提出了基于混合 ADI-FDTD 亚网格技术 GPR 正演算法,即在物性参数变化剧烈局部区域采 用细网格剖分 ADI-FDTD 计算,其他的区域采用常 规 FDTD 计算,因为 ADI-FDTD 突破了 CFL 条件 的约束,可选取与粗网格一致的大时间步长,计算中 只需考虑空间不一致网格的场值交换问题,时间步 长一致完全不用考虑,编程计算较双变步长算法简 便,有效地提高了计算效率.

(2) 该混合 ADI-FDTD 亚网格技术能较好地 适用于局部细微结构的模拟,在保证计算精度前提 下有效减少内存占用,在精确性与时效性之间取得 满意的平衡.该算法被用于频散介质及非频散介质 的组合模型的正演计算中,雷达正演剖面图及波场 快照结果都表明,考虑介质对雷达波的衰减的正演 计算结果更符合雷达波实际地下的传播特征,能更 有效指导工程资料的精确解释.

References

- Ahmed I, Chen Z Z. 2004. A hybrid ADI-FDTD subgridding scheme for efficient electromagnetic computation. International Journal of Numerical Modelling: Electronic Networks, Devices and Fields, 17(3): 237-249.
- Bano M. 2004. Modelling of GPR waves for lossy media obeying a complex power law of frequency for dielectric permittivity. *Geophysical Prospecting*, 52(1): 11-26.
- Cassidy N J, Millington T M. 2009. The application of finitedifference time-domain modelling for the assessment of GPR in magnetically lossy materials. *Journal of Applied Geophysics*, 67(4): 296-308.
- Chevalier M W, Luebbers R L, Cable V P. 1997. FDTD local grid with material traverse. *IEEE Transactions on Antennas and Propagation*, 45(3): 411-421.
- Di Q Y, Wang M Y. 1999. 2D finite element modeling for radar wave. Chinese J. Geophys. (in Chinese), 42(6): 818-825.
- Diamanti N, Giannopoulos A. 2009. Implementation of ADI-FDTD subgrids in ground penetrating radar FDTD models. *Journal* of Applied Geophysics, 67(4): 309-317.
- Diamanti N. 2008. An efficient Ground Penetrating Radar finite-Difference time-Domain Subgridding Scheme and Its Application to the Non-descructive Testing of Masonry arch Bridges[D. Ph. thesis]. Edinburgh : The University of Edinburgh.
- Falk J, Tessmer E, Gajewski D. 1998. Efficient finite-difference modelling of seismic waves using locally adjustable time steps. *Geophysical Prospecting*, 46(6): 603-616.

- Fang G Y, Zhang Z Z, Wang W B. 1996. Numerical simulation of time-domain EM scattering by shallow subsurface objects. *Journal of Electronics and Information Technology* (in Chinese), 18(3): 276-282.
- Fang H Y, Lin G. 2012. Symplectic partitioned Runge-Kutta methods for two-dimensional numerical model of ground penetrating radar. *Computers & Geosciences*, 49: 323-329.
- Fang H Y, Lin G. 2013. Simulation of GPR wave propagation in complicated geoelectric model using symplectic method. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 56(2): 653-659.
- Feng D S, Chen C S, Dai Q W. 2010. GPR numerical simulation of full wave field based on UPML boundary condition of ADI-FDTD. Chinese J. Geophys. (in Chinese), 53(10): 2484-2496.
- Feng D S, Chen C S, Wang H H. 2012. Finite element method GPR forward simulation based on mixed boundary condition. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 55(11): 3774-3785.
- Feng D S, Dai Q W, Weng J B. 2007. Application of multiresolution time domain method in three dimensions forward simulation of ground penetrating radar. Journal of Central South University: Science and Technology (in Chinese), 38 (5): 975-980.
- Feng D S, Wang H H, Dai Q W. 2013. Forward simulation of Ground Penetrating Radar based on the element-free Galerkin method. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 56(1): 298-308.
- Feng X, Zou L L, Liu C, et al. 2011. Forward modeling for full polarimetric ground penetrating radar. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 54(2): 349-357.
- Ge D B, Yan Y B. 2005. Finite-Difference Time-Domain Method for Electromagetic Waves (2nd ed). (in Chinese). Xi'an: Xidian University Press.
- Giannopoulos A. 2005. Modelling ground penetrating radar by GprMax. Construction and Building Materials, 19(10): 755-762.
- Huang C, Dong L G. 2009. High-order finite-difference method in seismic wave simulation with variable grids and local timesteps. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 52(1): 176-186.
- Huang C, Dong L G. 2009. Staggered-grid high-order finitedifference method in elastic wave simulation with variable grids and local time steps. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 52 (11): 2870-2878.
- Irving J, Knight R. 2006. Numerical modeling of groundpenetrating radar in 2-D using MATLAB. Computers & Geosciences, 32(9): 1247-1258.
- Li J, Zeng Z F, Huang L, Liu F S. 2012. GPR simulation based on complex frequency shifted recursive integration PML boundary of 3D high order FDTD. Computers & Geosciences, 49: 121-130.
- Li J, Zeng Z F, Wu F S, et al. 2010. Study of three dimension highorder FDTD simulation for GPR. *Chinese J. Geophys* (in Chinese), 53(4): 974-981.
- Li Q W. 2008. The Propagation of GPR Pulse in the Lossy,

Dispersive, and Inhomogeneous Earth Medium (in Chinese) [D. Ph. thesis]. Chengdu: Chengdu University of Technology.

- Li Z H, Huang Q H, Wang Y B. 2009. A 3-D staggered grid PSTD method for borehole radar simulations in dispersive media. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 52(7): 1915-1922.
- Liu S B, Liu S, Hong W. 2010. Dispersive medium FDTD method (in Chinese). Beijing: Science Press.
- Liu S X, Zeng Z F. 2007. Numerical simulation for Ground Penetrating Radar wave propagation in the dispersive medium. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 50(1): 320-326.
- Lu T, Cai W, Zhang P W. 2005. Discontinuous galerkin timedomain method for GPR simulation in dispersive media. *IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing*, 43(1): 72-80.
- Luebbers R J, Hunsberger F P, Kunz K S, et al. 1990. A frequency-dependent finite-difference time-domain formulation for dispersive materials. *IEEE Trans. Electromagn. Compat.*, 32(3): 222-227.
- Luebbers R J, Hunsberger F P, Kunz K S. 1991. A frequencydependent finite-difference time-domain formulation for transient propagation in plasma. *IEEE Trans. Antennas Propagat*, 39(1); 29-34.
- Moczo P. 1989. Finite-difference technique for SH-waves in 2-D media using irregular grids-application to the seismic response problem. *Geophysical Journal International*, 99 (2): 321-329.
- Namiki T. 1999. A new FDTD algorithm based on alternatingdirection implicit method. IEEE Transactions on Microwave Theory and Techniques, 47(10): 2003-2007.
- Shen B. 1994. A study on wave eguation theory for ground penetrating radar and forward mooelling. Computing Techniques for Geophysical and Geochemical Exploration (in Chinese), 16(1): 29-33.
- Teixeira F L. 2008. Time-domain finite-difference and finite-element methods for Maxwell equations in complex media. IEEE Transactions on Antennas and Propagation, 56(8): 2150-2166.
- Tessmer E. 2000. Seismic finite-difference modeling with spatially varying time steps. *Geophysics*, 65(4): 1290-1293.
- Tian G, Lin J X, Wang B B, et al. 2011. Simulation and analysis reflections interference from above surface objects of ground penetrating radar. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 54(10): 2639-2651.
- Wang B Z, Wang Y J, Yu W H, et al. 2001. A hybrid 2-D ADI-FDTD subgridding scheme for modeling on-chip interconnects. *IEEE Transactions on Advanced Packaging*, 24(4): 528-533.
- Yee K S. 1966. Numerical solution of initial boundary value problems involving Maxwell's equations in isotropic media. *IEEE Transactions on Antennas and Propagation*, 14(3): 302-307.

- Zeng Z F, Liu S X, Feng X. 2010. Theory and application of Ground Penetrating Radar (in Chinese). Beijing: Electronic Industry Press.
- Zhang H, Li Z C. 2011. Forward modeling of carbonate fracture reservoir based on time-space dual variable grid algorithm. Journal of China University of Petroleum: Edition of Natural Science (in Chinese), 35(3): 51-57.
- Zheng K S. 2005. Study of FDTD Parallel Computing and ADI-FDTD Method (in Chinese)[D. Ph. thesis]. Xi'an; Institute of Science, Xidian University.
- Zivanovic S S, Yee K S, Mei K K. 1991. A subgridding method for the time-domain finite-difference method to solve Maxwell's equations. *IEEE Transactions on Microwave Theory and Techniques*, 39(3); 471-479.

附中文参考文献

- 底青云,王妙月.1999. 雷达波有限元仿真模拟. 地球物理学报,42 (6):818-825.
- 方广有,张忠治,汪文秉. 1996. 浅层地下目标时域电磁散射问题 的数值模拟. 电子与信息学报,18(3): 276-282.
- 方宏远,林皋. 2013. 基于辛算法模拟探地雷达在复杂地电模型中的传播. 地球物理学报,56(2):653-659.
- 冯德山,陈承申,戴前伟. 2010. 基于 UPML 边界条件的交替方向 隐式有限差分法 GPR 全波场数值模拟. 地球物理学报,53 (10): 2484-2496.
- 冯德山,陈承申,王洪华. 2012. 基于混合边界条件的有限单元法 GPR 正演模拟. 地球物理学报,55(11): 3774-3785.
- 冯德山,戴前伟,瓮晶波. 2007. 时域多分辨率法在探地雷达三维 正演模拟中的应用. 中南大学学报:自然科学版,38(5):975-980.

- 冯德山,王洪华,戴前伟. 2013. 基于无单元 Galerkin 法探地雷达 正演模拟. 地球物理学报, 56(1): 298-308.
- 冯晅,邹立龙,刘财等. 2011. 全极化探地雷达正演模拟. 地球物理 学报,54(2): 349-357.
- 葛德彪, 闫玉波. 2005. 电磁波时域有限差分方法(第二版). 西安: 西安电子科技大学出版社.
- 黄超,董良国. 2009a. 可变网格与局部时间步长的高阶差分地震波数值模拟. 地球物理学报,52(1):176-186.
- 黄超,董良国.2009b.可变网格与局部时间步长的交错网格高阶差 分弹性波模拟.地球物理学报,52(11):2870-2878.
- 李静,曾昭发,吴丰收等.2010. 探地雷达三维高阶时域有限差分 法模拟研究.地球物理学报,53(4):974-981.
- 李庆伟. 2008. 有耗色散地质介质中的 GPR 脉冲传播研究[博士论 文]. 成都:成都理工大学.
- 李展辉,黄清华,王彦宾. 2009. 三维错格时域伪谱法在频散介质 井中雷达模拟中的应用. 地球物理学报,52(7): 1915-1922.
- 刘少斌,刘崧,洪伟. 2010. 色散介质时域有限差分方法. 北京:科 学出版社.
- 刘四新,曾昭发.2007.频散介质中地质雷达波传播的数值模拟. 地球物理学报,50(1):320-326.
- 沈飚. 1994. 探地雷达波波动方程研究及其正演模拟. 物探化探计 算技术, 16(1): 29-33.
- 田钢,林金鑫,王帮兵等. 2011. 探地雷达地面以上物体反射干扰 特征模拟和分析. 地球物理学报,54(10): 2639-2651.
- 曾昭发,刘四新,冯晅等. 2010. 探地雷达原理与应用. 北京:电子 工业出版社.
- 张慧,李振春.2011.基于时空双变网格算法的碳酸盐岩裂缝型储 层正演模拟.中国石油大学学报:自然科学版,35(3):51-57.
- 郑奎松. 2005. FDTD 网络并行计算及 ADI-FDTD 方法研究[博士 论文]. 西安: 西安电子科技大学理学院.

(本文编辑 汪海英)