TSUBAME 共同利用 平成 30 年度 学術利用 成果報告書

利用課題名 LRnLA アルゴリズムを用いた物理シミュレーション 英文: Simulation of Physical Processes with LR n LA Algorithm

善甫 康成

Yasunari Zempo

法政大学 情報科学部 Computer and Information Sciences http://cis.k.hosei.ac.jp/

永久凍土地域の地震探査で注意しなければならないことに、不凍土層(talik)の存在が地震記録に干渉を 引き起こすことが知られていることである。 この干渉はシミュレーションで予測することができ、そ の記録を解析することにより不凍土層に起因した地震波の解析結果について補正を行い、地震波を正確 にとらえることが可能である。この解析では以前に開発された DTmaxwell を基に高度に改良した DiamondSeismを使用した。 このコードは1秒間に最大 14 億のセル更新を実行し、層状媒体の地震弾 性波解析を行うことが可能である。 我々は Putorana 台地の地震モデルを使用し、1 件あたり約 50GB のメモリが必要なシミュレーションを 1000 件以上行うことができた。

In the seismic surveys in the areas of permafrost, the regions of melted soil, talik, are known to cause interference on the seismograms. The interference may be predicted with computer simulation, and this is used to introduce corrections into real seismogram analysis. We use the code DiamondSeism, which is an advanced version of a previously developed and tested code DTmaxwell. The code simulates seismic elastic waves in a layered media with a performance up to 1.4 billion cell updates per second. We have used the seismic model of the Putorana plateau, and obtained results for more than 1000 simulations, while each required about 50GB of memory.

Keywords: LRnLA Algorithm, Hooke's law, synthetic seismogram, FDTD

背景と目的

永久凍土(permafrost)がある地域での地震波トモ グラフィーを用いる際に注意しなければならないこ との一つに不凍土層(Talik)の存在の有無がある。 不凍土層があると地震計の記録に干渉によるノイズ が発生することが知られている。3 次元全波数値シ ミュレーションを使用すると、推測した位置にある 不凍土層を含む地震層モデルから理論的な地震波が 得られる。その記録を解析することにより不凍土層 に起因した干渉の検出が可能になり地震波トモグラ フィーの解析について補正を行い、地震波を正確に とらえることが可能である。

計算コストの観点から、不凍土 層は低速度層であるので、解析の 解像度は空間ステップによって決 まり、それがモデルの全計算量を 決める。4 次近似の数値スキームを 使用すれば、空間ステップは一番 短い波長の8分の1程度で、十分で あり必要な精度が得られるモデル リングが可能である。不凍土層の P 波の伝播速度は V_p ~2400 m/s, S 波 の伝播速度は V_s ~1550 m/sであるの で、長さが~10 km程度のシミュレ ーションを行うと、データ量は50GB以上になる。 また幾つかの震源位置での地震解析の結果を得るに は、必要な計算を1000ケース以上行う必要があ る。

このためには効率的なアルゴリズムを持つ並列コ ードと高性能計算機の利用が不可欠となる。本プロ ジェクトでは、GPU を使用して地震波の伝播現象 を シミュ レーション する 高性能 コード DiamondSeism を many-GPU の環境である TSUBAME3.0 に移植し不凍土層を含む地震層モデ ル計算を実施した[1]。



ある。 地震源は 134925m から 151200m の空間にあるとした。

概要

地震波の伝播の数値モデルはフックの法則とニュ ートン運動の法則からなる[2]。モデルは、応力テ ンソルと変位速度ベクトルの時間発展をあらわす。 使用されている Finite-Difference 数値スキームは 空間で4次近似、時間で二次近似である[3]。境界 条件として PML を使用し、地震波源のため TF/SF 法を使用している。なお本モデルは以前、 DTmaxwell コード[4]を基本に TSUBAME2.5 と TSUBAME3.0 上で開発してきた解析を実施してき た実績のあるものである。

図1に地震層モデルを示す。地表から地球内部に

向かって主要な構造が6層ある.これらの層を用い 図2に示す層のパラメータ依存性を考慮しシミュレ ーションを行った。図2に密度の空間依存性、P波 およびS波の伝播速度との空間依存性を、それぞれ 図3および図4に示す。本プロジェクトで用いたモ デルは3次元データを用いた3次元解析であるが、 1断面をとり2次元の表示としている。伝播速度が 低い Talik 層は Layer1の中の141200m-144925m に示してある。

本コードの特徴は、LRnLA アルゴリズムの使用 していることである。この数値計算スキームでは局 所依存性を考慮し、メモリバンド幅への負担をでき るだけ最小化・緩和する。また LRnLA アルゴリズ



ムは、全メモリ階層と全並列法を考慮し temporal blocking[5]の考え方を更に進めた形になってい る。GPU の場合、計算のデータを比較的に大きい レジスタファイル内に閉込め CUDA-スレッドの並 列性を使う[4]。このため Many-GPU とプロセス並 列性も併用することができるため、並列スケーラビ リティは必然的に良くなる。これらの結果は 2018 年迄の我々の成果報告で既に示した通りである。

結果および考察

TSUBAME3.0 のノード内の 4 つの NVIDIA Tesla P100 を用い計算を行った。

震源の振動数は30 Gzである。モデルの134925 m から151200 mまでの空間内で50 mごとに325個の 地震波源がある。地震波センサーは地表に25 m毎 に650個設置した。シミュレーション領域は地震計 を設置した線に沿って長さ10 kmである。深さは 5 kmである。空間のメッシュ数は1500 × 600 × 256 個である。地震計の線の垂線の方向で128 メッシュ 内には PML 層も含んでいるが、球形の波面を持つ 地震波の伝播距離にからすると減衰は十分である。 計算データは13 GBとなるので、ノード内で 4 つの 独立なシミュレーションを実施することが可能であ る。時間ステップは~0.667秒であるため、5 秒の伝 播を図るためには15000ステップ必要である。現在 のパフォーマンスは 3.1×10^9 cell update per second であり一つの計算は 12 分程度で済む(図 3. 参照)。

計算結果の例として、図4では理論的に求めた地 震計の記録が表している。これは、*t*-xのグラフ で変位の速度の*Vz*である。z-軸は下に向いてい る。不凍土層による反射が良く見える。

まとめ、今後の課題

これまでに開発した LRnLA アルゴリズムを使っ たコードを地震波の伝播計算に応用した。 TSUBAME3.0 でバッチ計算を実施した。低速度層 によって空間ステップ、及びクーラント条件で決め る時間ステップの制限が厳密であるが、短時間で 600 位上の理論的な地震波解析が可能となった。





図 4. 理論的に求めた地震波。震源付近での変位の速度の大きさを表している。

参考文献

- [1] T. Levchenko, V. Rok, V. Levchenko, A. "Computer Perepelkina, Υ. Zempo, modelling specifics of the geological structure with contrasting inhomogeneities under permafrost conditions" the GEOEurasia-2019, Materials of the International geologic and geophysics conference and exhibition (Feb. 4-7, 2019, Moscow), pp. 814-817 https://www.gece.moscow/ https://drive.google.com/file/d/1Z7o5H8ZQ6 EYqgpatcbBEGlaKiEMFiarh/view?usp=sh aring
- [2] Aki, Keiiti, and Paul G. Richards, "Quantitative seismology", 2002.
- [3] Levander Alan R. Fourth-order finitedifference P-W seismograms // Geophysics. 53(11), p1425-1436., 1988
- [4] A. Zakirov, V. Levchenko, A. Perepelkina, Y. Zempo, "High performance FDTD algorithm for GPGPU supercomputers", J. Phys.: Conf. Ser. **759** 012100, 2016
- [5] Endo, Toshio. "Applying Recursive Temporal Blocking for Stencil Computations to Deeper Memory Hierarchy." 2018 IEEE 7th Non-Volatile Memory Systems and Applications Symposium (NVMSA). IEEE, 2018.