

# 東京大学 地震研究所 ニュースレター

# 2007年1月

#### 目次

#### 第845回地震研究所談話会

話題一覧

p. 1

・今月のピックアップ: JERS SAR による伊豆大島火山の地殻変動と数値地図の

同時推定および ALOS SAR による検証

p. 2

人工衛星などに搭載した合成開口レーダー (SAR) で取得した 2 時期の画像から、地表の地殻変動を精密に求める技術が干渉 SAR (InSAR) ですが、最近、新しい PS-InSAR と呼ばれる方式が開発されています。

## 第845回地震研究所談話会(2006年12月22日)

#### 話題一覧

- ★は以下に詳しい内容を掲載しています。
- 1. スタグナントスラブを「診る」ための海底地震・電磁気長期観測:第1期観測の速報 塩原 肇・馬場聖至・志藤あずさ・川勝 均・金沢敏彦・歌田久司、 後藤忠徳・杉岡裕子・笠谷貴史・伊藤亜妃・Adam Claudia (海洋研究開発機構)、 一北岳夫(テラテクニカ)
- 2. タングステン同位体トレーサーを用いたコアーマントル相互作用の検証 中井俊一・賞雅朝子・Ali Arshad・Sahoo YuVin、羽生 毅 (海洋研究開発機構)
- 3. 東海スロースリップイベントに対応する地磁気全磁力の変化について 山崎健一・上嶋誠・小河勉・小山茂
- 4. GEONET4 次元電離層トモグラフィーによる地震起源の電離層擾乱伝播の時空間構造:2003十勝沖地震の場合 綿田辰吾、大林政行(海洋開発機構)、小沢慎三郎(国土地理院)
- ★5. JERS SAR による伊豆大島火山の地殻変動と数値地図の同時推定 および ALOS SAR による検証 古屋正人

### JERS SAR による伊豆大島火山の地殻変動と数値地図の同時推定 および ALOS SAR による検証

古屋正人 (東京大学地震研究所)

長いタイトルになっていますが、今日は、最近の InSAR (干渉合成開口レーダ) 技術はどういう状況に あるかをお話しします。

#### 標準的な InSAR とは

まず、標準的な InSAR とはどういうものかを簡単にレビューします。 InSAR とは、同一地域の SAR 画像を複数持ってきて、一方の複素数データと他方の複素数データの位相の違いを見ることです。もう少し直感的な説明をすると、ヤングの二重スリットの実験のようなことをやっています(図 1 右)。ヤングの実験の 2本のスリットが InSAR では衛星の軌道に相当し、「基線長」と呼びます。ヤングの実験では、スリットの向こう側に濃淡の干渉縞ができます。同じように、InSAR によって最初に得られる干渉画像も縞々となります(図 1 左)。これを「軌道縞」と称しています。

では、InSAR の位相と基線長の関係がどうなっているか。図 2 左は衛星の軌道を断面で切ったものです。位相は視線方向距離の差 $\delta$ Rによるもので、B $\parallel$ とある基線の終点方向の投影はデータそのものですが、最初に得られる干渉画像では縞々がいっぱい見えます。干渉縞の位相をRで微分すると、縞のR方向への混み具合が分かり、基線直交方向のB $_\perp$ に比例することが分かります。要するに、B $_\perp$ が長いほど縞が密になります。

衛星が完全に平行に飛んでいて、地面が完全にフラットだったら、きれいな縞模様が出ます。しかし、実際には地面がでこぼこしているので、ゆがんだ縞が出てきます。この地形による縞を「地形縞」と称します。干渉縞から軌道縞を取り除いたものから数値標高モデル(DEM: Digital Elevation Model)の元になります。そして、二つの衛星が通る間に地殻変動が起きると、干渉縞に地殻変動の影響が出ます。したがって、

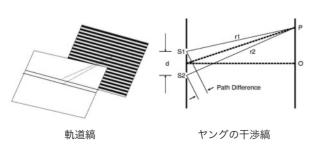


図1: InSARとは

干渉縞から軌道縞と地形縞を取り除けば、地殻変動の 図ができる。これが InSAR による地殻変動検出の原理 です。

#### PS-InSAR の登場

ここまでが標準的な InSAR ですが、今日の話のメインは PS-InSAR です。2000 年に PS-InSAR という技術が登場しました。イタリアのミラノ工科大学の人たちが最初にやり出した手法です。

PS-InSAR は何が新しいか。標準的な InSAR と同じように空間パターンで画像が出るだけではなく、各ピクセルごとの時系列の変化が得られます、というのが PS-InSAR の売りの一つです。この論文が出て以来、世界中の測量会社や大学などで、いろいろな人がこの手法を取り入れるようになりました。

PS-InSAR の第一の特徴は、標準的な InSAR と違い、画像のすべてのピクセルを用いないということです。 PS-InSAR の PS とは Permanent Scatterer の略で、恒久散乱体のことです。砂地などではなく、ビルのような反射の位相が非常に安定なターゲットである恒久散乱体を含むピクセル候補の値だけを使います。通常の InSAR ではものすごいデータ量になりますが、これによりデータ量をかなり減らすことができます。

20 枚以上の画像を一気に使って一種の重ね合わせをすることも、PS-InSAR の特徴です。それらを位相モデルに当てはめ、DEM の補正量や変形量などを同時に推定します。また、通常ならば捨てられるデータも

# InSAR phase $\phi$ and Baseline B $\oint_{R+\delta R}^{A^2} \phi = \frac{4\pi}{\lambda} \delta R \sim -\frac{4\pi}{\lambda} B_{\parallel} = -\frac{4\pi}{\lambda} B \sin(\theta - \alpha)$



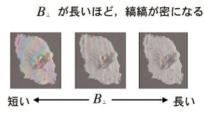


図2:InSARで得られる位相と基線長(軌道間距離)の関係

活用されます。そして、先ほども言いましたが、時系列情報の推定が可能であるという特徴があります。

#### PS-InSAR による 伊豆大島火山の地殻変動の解析

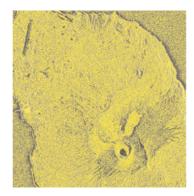
JERS-1 (地球資源衛星「ふよう1号」)の1992~1998年のデータを使い、伊豆大島の地殻変動を調べました。地形縞の推定には、国土地理院の50mメッシュのDEMを使いました。1992~1998年のデータはたくさんあり、その中から初期推定に使う26枚の画像を選びました。

まず、各画像の中でのポイントターゲット、PS 候補を選択します。図3左でグレーのピクセルの値は使っていません。次に、候補点におけるデータ値、DEM 値だけを取り出します。そして、候補点の値だけを使って干渉画像を作ります。

ここまでは標準的な InSAR とほとんど同じです。しかし、こうしてできた干渉画像をよく見ていただくと、縞々がまだ残っています(図 4)。地殻変動や大気の影響は干渉画像に出ますが、本当にいい位相が求まると、こういう変な縦縞は残りません。これは軌道の誤差が原因なので、軌道を再推定します。

位相モデルに組み込み、軌道を再推定した後の干渉画像が図5です。カルデラ周辺に地殻変動らしきものが見えています。しかし、実はこのすべてが地殻変動ではないということを、これから説明します。

位相モデルとは、図6に示したようなものです。InSAR画像の東を位相モデルの式に放り込んでしまう。要するに、 $j=1\sim26$ までの 26 枚の干渉画像を一つの式に当てはめます。基線長の視線方向垂直成分(Bperp)と  $\delta$  t という二つの軸は既知です。dh は、最初に仮定していた DEM からのずれです。DEM への補正と、実際に起きた地殻変動、それ以外のものをどさっと持ってきて位相モデルに当てはめ、DEM への補正量 dh と変位速度 v を推定する。これが、PS-InSAR のポイントです。地殻変動と言いましたが、これは線形な地殻変動であると仮定します。residual は大気の影響か、線形な地殻変動からはずれる非線形的な変動



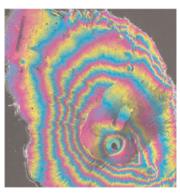


図3: PS 候補(左)と PS 候補点での標高(右)

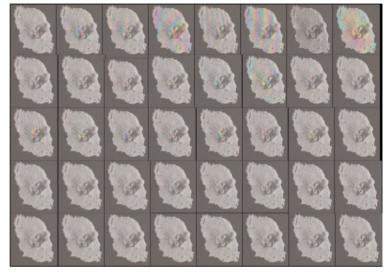


図4:初期干渉画像

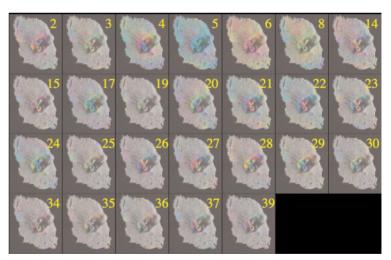


図5:初期推定で用いられた軌道再推定後の干渉画像

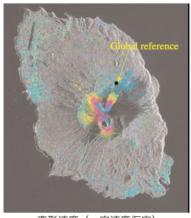
$$\phi_{diff}^{j} = \frac{4\pi}{\lambda} \frac{B_{\perp}^{j} dh}{R \sin \alpha} + \frac{4\pi}{\lambda} \delta t^{j} v + residual_{j}$$

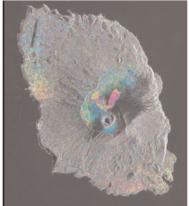
$$(j = 1...N)$$

図6:位相モデル

だと仮定して、後で分離します。 residual の RMS が 非常に大きいターゲットは、どんどん捨てていきます。

このようにして、26枚のデータに基づく初期推定値 を出します。図7左が地殻変動場、右がDEMへの補 正量です。変形量と DEM への補正量が同時に求まる という点が、PS-InSAR の特徴です。地殻変動では、 カルデラの周辺が沈降していることが見て取れます。

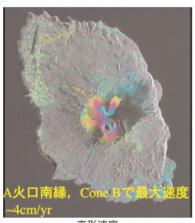


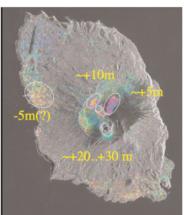


変形速度 (一定速度仮定)

DEM への補下量

図7:初期推定値(26枚のデータに基づく)

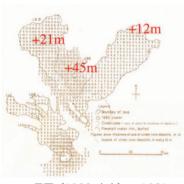


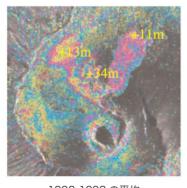


変形速度

DFM への補正量

図8:最終推定値





長岡(1988,火山): 1981

1992-1998 の平均

分解能 50m

分解能~ 10m

図 9 : 1987 年の測定データとの比較

DEM への補正量についてもきれいに求まりました。 この補正量については、答えを言ってしまいますと、 1986年の三原山噴火の影響そのものを表現していま す。というのは、国土地理院の50mメッシュのDEM では、伊豆大島は1977年の測量のデータのままにな っていたからです。

ともかく、地殻変動の場と DEM への補正量につい

て初期推定値を求め、さらに最初のモデル に戻ることを繰り返し、初期推定値の DEM への補正、変形をモデルとして考慮します。 このようにすると、差分干渉画像が出てき ます。それぞれの干渉画像では、はっきり した地殻変動、カルデラの沈降は見られな くなってきます。モデルとして考慮したの で、見えなくなって当然なのです。こうい ったことを何度か繰り返して、補正量を決 めていきます。

そうして求まったのが、最終的な推定値 となります。図8左が地殻変動です。火口 南縁の Cone Bと呼ばれる地点では、裏砂 漠北部の固定点に対して最大年4cmの衛星視線

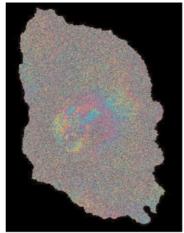
方向の変動があります。図8右がDEMへ の補正値です。最も大きなところは 30m 以 上の補正が必要であることが分かりました。

国土地理院の長岡正利さんが、1988年の 『火山』の特集号に、1981年と1987年の 地形変化についての論文を掲載しています。 1986年の噴火による噴出物量を測定して求 めたものです。細かいところは省きますが、 Cone Bではプラス 45m となっています。 今回、私が PS-InSAR で推定した値は 1992 年から 1998 年の平均なので、1995 年段階 で見た噴出物の厚さとも言うことができま す。それを見ると、一番高いところでも 34m くらいです。10m くらい低くなってい ます。ほかの場所でも、低くも求まります。 分布の形はもちろん同じですが、厚さは 1987年と比べて1995年の方が噴出物の堆 積が薄くなっているように見えます。原因 は分かりませんが、おそらくは、収縮して いるものを見ているのだと思います。

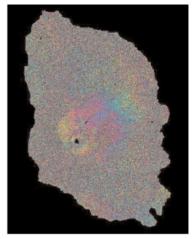
#### ALOS の SAR による検証

今日のタイトルに「ALOS SAR による検 証」とありますが、検証の図はこの1枚で す (図 10)。ALOS (陸域観測技術衛星「だ いち」)は2006年1月に打ち上げられた

JAXAの衛星で、SARを積んでいます。 2006年7月27日から9月11日のデータを使って求めた差分干渉画像です。図10左に変な縞模様が見えます。これは46日間のデータなので、これが地殻変動だとすると恐ろしいことです。これは実は、1986年噴火による地形変化を考慮していないDEMを使っているためです。今回新たに推定したDEMを使ってやり直すと、変な縞模様はきれいさっぱりなくなり、地殻変動が何もないという意味で、もっともらしい変動が見れます(図10右)。推定したDEMが正しいと検証したことになります。







今回推定した DEM による

図 10: ALOS SAR による伊豆大島の地殻変動解析

#### まとめ

今回、PS-InSAR の手法で変位速度場と DEM への補正を同時推定しました。従来の DEM は 1986 年の噴火の影響が考慮されていないため、火口南縁では 10~30mの補正が必要であることが分かりました。ALOS の例で見たように、長い基線長のデータでInSAR として地殻変動を検証する場合には、細かくて精度のいい DEM が必要です。今回求めた DEM への補正量は、これからも有用になると思っています。

今回得られた結果は、1988年に発表された大島の 噴出分布とおおむね一致しています。しかし、火口南 縁の Cone の最高地点は、10 m以上低く求まりました。 そのままデータを信じると、1986年の噴火から衛星 データを取得するまでの 10 年程度の間に 10m 程度沈 降したことになります。しかし、1988年に発表され た噴出物分布には 5 m 程度かそれ以上の誤差はあるら しいです。

PS-InSAR の特徴として、時系列が求まる点を挙げましたが、今回はほとんど説明しませんでした。残差干渉画像の residual の中から大気の影響と非線形的な地殻変動を分離するための詳細な検討もしています。今回解析した JERS-1 の観測は 1998 年で終わっていますが、ERS などほかの衛星の SAR データも付加していく必要があると思っています。ひいては GPS や地震などとの比較・融合・モデリングをしていきたいと考えています。

#### 質疑応答

――PS-InSARでは建物のような物があるといい、というのは分かります。伊豆大島でも建物がある北西地域は使えるかもしれませんが、山の上はどうなのでしょうか。そこは自然そのものですよね。どこを恒久散乱体とするのでしょうか。

古屋:岩がごろごろしているような所では、PS-InSAR は使えます。

──私たちは今、アジアのある地域の観測をしようと しているのですが、地面の条件がまったく分からない ときに、PS-InSAR を適用できますか。

古屋: どういう土地被覆かを事前にだいたい分かっていたほうがよいでしょう。標準的な InSAR をまずやってみるべきだと思います。

―― ALOS の PS-InSAR 解析で、新たに推定した DEM を用いると地殻変動は消えたとのことですが、残っているものはないのでしょうか。

**古屋**:少しありますが、それは軌道のエラーの影響だ と思われます。長周期のトレンドのように見えていま す。

----島が傾いているわけではない?

古屋: そういうことではおそらくないと思います。

――北西外輪から測角で 10 年くらい追跡しています。 Corn B が 10m 沈降したというデータと合うかどう か、比較できます。

古屋: 10m の沈降というと、6 階建てのビルが 3 階建 てになるようなものです。しかも、画像を見ると、あ る程度の形を保ったまま沈んでいるようです。

東京大学地震研究所ニュースレター

発行:東京大学地震研究所広報委員会 〒113-0032 東京都文京区弥生 1-1-1

電話・FAX 03-5841-5643

電子メール <u>outreach@eri.u-tokyo.ac.jp</u> ホームページ <u>http://www.eri.u-tokyo.ac.jp/</u>

版権所有:東京大学地震研究所 2007 Copyright 2007 Earthquake Research Institute, University of Tokyo, All rights reserved