# 資料11

第218回

# 地震予知連絡会資料

2018年2月23日

統計数理研究所

## BPT モデルの共通のばらつきパラメータの推定とベイズ型予測

Inference of a common aperiodicity parameter and Bayesian forecast in the BPT model

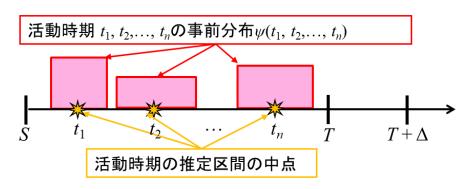
統計数理研究所

The Institute of Statistical Mathematics

#### 1. はじめに

地震調査研究推進本部(地震本部)による内陸主要活断層の長期評価において、BPT 分布更新過程のばらつきパラメータ  $\alpha$  は 4 つの活断層の活動履歴から得た共通の最尤推定値  $\alpha=0.24$  を全国一律に適用している 1 . しかし,一般に活動間隔数が十分でないデータによるばらつきパラメータの最尤推定は過小評価される傾向にあり 2 , また推定に用いられた 4 つの活断層の活動履歴は現在までにその多くが修正されており,現在全国的に適用されている  $\alpha$  の推定値 0.24 についてその信頼性が危ぶまれている.そこで,本報告では,BPT 分布更新過程におけるばらつきパラメータ  $\alpha$  の推定手法および長期地震確率の予測手法の精度を数値実験により比較検証する.さらに,地震本部が長期評価にて公表している内陸活断層の古地震カタログに基づいたばらつきパラメータ  $\alpha$  の推定値を与える.

ある活断層における調査年代  $S \sim T$  中に発生した地震活動年代の系列を  $S < t_1$   $< \cdots < t_n < T$  とおき,その活動間隔が平均  $\mu$ ,ばらつき  $\alpha$  の BPT 分布に従うことを仮定したときの尤度を  $L_{[S,T]}(\mu,\alpha|t_1,\ldots,t_n)$  と表す.歴史地震を除いて,多くの地震活動年代は 1 時点に特定できず,地震痕跡周辺の堆積物の炭素年代などによる制約条件からしか推測することができない.



第1図、不確定な地震活動年代データと中点データ

そのような不確定な地震活動年代を、その確率密度関数  $\psi(t_1,...,t_n)$ により表現したとき(第1図)、厳密な尤度は次のような不確定な地震活動年代に関する多重積分で表される  $^{3}$ .

$$L_{[S,T]}(\mu,\alpha \mid \psi) = \int_{S}^{T} \cdots \int_{S}^{T} L_{[S,T]}(\mu,\alpha \mid t_{1}, \cdots, t_{n}) \psi(t_{1}, \cdots, t_{n}) dt_{1} \cdots dt_{n} \approx \frac{1}{N} \sum_{j=1}^{N} L_{[S,T]}(\mu,\alpha \mid t_{1}^{(j)}, \cdots, t_{n}^{(j)}). \tag{1}$$

上式の尤度は数値積分あるいは確率密度関数  $\psi(t_1,...,t_n)$ からシミュレートした 地震活動年代の乱数に基づくモンテカルロ積分により評価することができる $^4$ ). さらに、パラメータ  $\mu$ 、 $\alpha$  について確率密度関数  $\pi(\mu,\alpha)$ をもつべイズ事前分布を 与えたとき、ベイズ周辺尤度は  $L_{[S,T]}(\pi \mid \psi) = \iint L_{[S,T]}(\mu,\alpha \mid \psi) \pi(\mu,\alpha) d\mu d\alpha$  と表され る. このとき、将来期間  $T \sim T + \Delta$  における地震発生確率について、次式のベイズ 予測 $^4$ )により評価することができる.

$$FB_{\psi}(\Delta \mid \pi) = \frac{\int_{\Theta} \int_{s}^{T} \cdots \int_{s}^{T} L_{[s,T]}(\mu, \alpha \mid t_{1}, \cdots, t_{n}) \psi(t_{1}, \cdots, t_{n}) \pi(\mu, \alpha) F_{T-t_{a}}(\Delta \mid \mu, \alpha) dt_{1} \cdots dt_{n} d\mu d\alpha}{L_{[s,T]}(\pi \mid \psi)}$$

$$\approx \frac{\sum_{j=1}^{N} L_{[s,T]}(\mu^{(j)}, \alpha^{(j)} \mid t_{1}^{(j)}, \cdots, t_{n}^{(j)}) F_{T-t_{a}^{(j)}}(\Delta \mid \mu, \alpha)}{\sum_{j=1}^{N} L_{[s,T]}(\mu^{(j)}, \alpha^{(j)} \mid t_{1}^{(j)}, \cdots, t_{n}^{(j)})}.$$
(2)

ただし、 $F_{T-m}(\Delta|\mu,\alpha)$ はパラメータ $\mu,\alpha$ が与えられた下で、最新活動年代から $T-t_n$ 年経過時点での、将来 $\Delta$ 年間における地震発生確率である.上式のベイズ予測も数値積分あるいは確率密度関数 $\psi(t_1,...,t_n)$ 、 $\pi(\mu,\alpha)$ からの地震活動年代およびパラメータ $\mu,\alpha$ の乱数に基づくモンテカルロ積分により評価される.

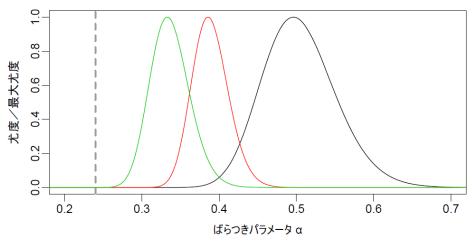
#### 2. 内陸活断層カタログの解析結果

**手法 1 (中点データ, MLE plug-in 予測)**:活動時期を推定区間の<mark>中点</mark>で近似した 尤度を用いた最尤法によりパラメータを推定し,<mark>最尤推定値を代入</mark>した BPT 分 布を用いて plug-in 予測を行う.

**手法2** (区間データ, MLE plug-in 予測): 一様分布区間データに関する(1)式の 厳密な尤度を用いた最尤法によりパラメータを推定し、最尤推定値を代入した BPT 分布を用いて plug-in 予測を行う.

**手法3** (区間データ, Bayes 予測): パラメータを特定の値に定めずに無情報事前分布  $\pi(\mu, \alpha)$  ( $\mu$  は  $100\sim10,000$  年の対数上の一様分布,  $\alpha$  は  $0\sim1$  の一様分布) を仮定し, (2)式を用いてベイズ予測を行う.

特に、ばらつき  $\alpha$  に対する尤度の変化を第2図に示した。日本のカタログは活動区間ごとの活動履歴が少ないため、第2図の緑線、赤線から求まる $\alpha$ の最 尤推定値  $\alpha$  = 0.33,  $\alpha$  = 0.39 は $\alpha$  を過小評価している可能性が高い。一方で、黒線で示した $\alpha$  のベイズ事後分布は、最尤推定に伴う過小評価が生じないため、 $\alpha$  = 0.50 はより真に近い値と考えられる.



第2図. ばらつきパラメータ  $\alpha$  に対する日本の活断層カタログの尤度. 緑線と赤線は、活動年代に推定区間内の一様分布、推定区間の中点をそれぞれ仮定し、いずれも 平均  $\mu$  に最 尤推定値を代入ており、それぞれ  $\alpha=0.33,0.39$  で最大となる. 黒線は、パラメータ  $\mu$ 、 $\alpha$  に無情報事前分布を仮定したときの  $\alpha$  の事後分布であり、 $\alpha=0.50$  で最大となる. 縦点線は地震本部の推定値  $\alpha=0.24$  を表す.

#### 3. シミュレーションによる検証

以上の手法  $1 \sim 3$  の尤度に基づくパラメータ推定およびベイズ予測の精度について、数値実験により比較検討を行う.実験では、活動間隔の平均  $\mu = 1000$  (年)と変動係数  $\alpha = 0.5$  を与えた仮想の活断層から,BPT 分布の乱数によりシミュレートした活動履歴に基づいて、パラメータの推定および将来 30 年地震確率の評価を行う.ただし、活動時期は正確にはわからず、平均 100 年間隔のポアソン過程の乱数によりシミュレートした堆積物年代で挟まれる活動時期の推定区間を生成する.その結果、たとえば第3図のように、2 つの活動履歴が 1 つの区間内で特定されるケースも現れる.さらに、パラメータ推定および予測の対象とする活断層のシナリオとして

<u>シナリオ1</u>:3つの活動履歴が特定された<mark>単独</mark>の活断層

シナリオ2:100 の活動履歴が特定された<br/>
単独<br/>
の活動履歴が特定された<br/>
単独<br/>
の活動履

の3つを用意した. シナリオ2 は現実的な活動数ではないが、十分なデータの下で正しい推定と予測が行われるか確かめることを目的としている. シナリオ3 では、現行の地震本部による内陸主要活断層の長期評価手法と同様にばらつきパラメータ  $\alpha$  を全活断層で共通と仮定した場合の推定および予測精度を評価する. なお、シナリオ1では100,000組、シナリオ2、3では1,000組の活動履歴をシミュレートする.

以上の3手法を用いて、パラメータ推定および予測を行った結果を表  $1 \sim 3$  に示した. シナリオ1では、手法1、2の最尤法により推定された  $\alpha$  の値はいずれも平均して相当の過小評価となっていることがわかる。また、将来 30 年確率 (%)の予測誤差を、真のパラメータの下での将来 30 年確率との平均二乗誤差により評価すると、手法3のベイズ予測は他の手法に比べ大きく改善している。さらに、予測誤差として将来 30 年間の対数尤度を評価すると、手法1、2において評価不能(-Inf)となった。これは、手法1、2において将来 30 年確率を0と予測したにもかかわらず 30年以内に地震が起こるケースがあったためであり、 $\alpha$ の過小評価による影響は相当に大きいとわかる。

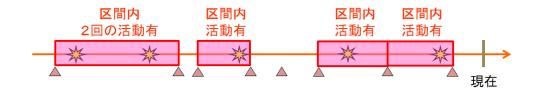
シナリオ2の活動履歴が十分にある状況では、手法2による最尤推定値は真の値の近くに推定できているが、手法1の活動時期を中点近似した尤度ではαの推定値が真の値より過大評価されていることがわかる。このシナリオにおいても、手法3のベイズ予測が予測精度で若干優れている。

シナリオ3は、活動履歴の少ない活断層を 100 集めることでパラメータの推定精度の改善を図るものであるが、手法1、2の最尤法により推定された $\alpha$ の値は依然として過小評価されている.一方、手法3について、実際に予測に用いているわけではないが $\alpha$ のベイズ推定値を評価すると真の値に十分近い推定値を得ることができる.予測精度も手法3が最も優れている.以上の数値実験結果から、ばらつきパラメータ $\alpha$ の推定および予測において、手法3のベイズ予測が最も良い予測精度をもつことが確認された.

(野村俊一, 尾形良彦)

#### 参考文献

- 1) 地震調査研究推進本部 (2001) 長期的な地震発生確率の評価手法について
- 2) Nomura, Ogata, Komaki and Toda (2011) J. Geophys. Res., 116, B04315.
- 3) Ogata (1999) J. Geophys. Res., 104, 17,995-18,014.
- 4) 統計数理研究所 (2017) 連絡会報, 第 98 巻 (11-5), 443-448.



※ :BPT分布更新過程による活動履歴のシミュレーション

▲ :ポアソン過程による堆積物のシミュレーション

第3図. 仮想の活断層に基づく活動年代の推定区間のシミュレーション活動間隔の平均  $\mu = 1000$  (年) と変動係数  $\alpha = 0.5$  を与えた BPT 分布,平均 100 年間隔のポアソン過程の堆積物年代で挟まれる活動時期の推定区間.

表1. シナリオ1:3つの活動履歴が特定された単独の活断層の数値実験結果

| 比較手法                      | μ の推定値<br>の平均 |                    | 予測誤差<br>(二乗誤差)   | 予測誤差<br>(対数尤度)      |
|---------------------------|---------------|--------------------|------------------|---------------------|
| 手法1( <mark>中点 MLE)</mark> | 1018.0        | <mark>0.325</mark> | 31.1             | -Inf                |
| 手法2 (区間 MLE)              | 1019.9        | <mark>0.278</mark> | 65.3             | -Inf                |
| 手法3(区間 Bayes.)            |               |                    | <mark>8.3</mark> | <mark>-0.133</mark> |

#### 表2.シナリオ2:100の活動履歴が特定された単独の活断層の数値実験結果

| 比較手法          | μ の推定値<br>の平均 | αの推定値<br>の平均       | 予測誤差<br>(二乗誤差)     | 予測誤差<br>(対数尤度)    |
|---------------|---------------|--------------------|--------------------|-------------------|
| 手法1 (中点 MLE)  | 1001.4        | <mark>0.524</mark> | 0.423              | -0.122            |
| 手法2 (区間 MLE)  | 1001.5        | <mark>0.494</mark> | 0.399              | -0.121            |
| 手法3(区間 Bayes) |               |                    | <mark>0.395</mark> | <del>-0.121</del> |

## 表 3. シナリオ 3:3 つの活動履歴が特定された 100 の活断層(共通のばらつきパラメータ $\alpha$ ) の数値実験結果

| 比較手法           | μ の推定値<br>の平均 |                      | 予測誤差<br>(二乗誤差)   | 予測誤差<br>(対数尤度)      |
|----------------|---------------|----------------------|------------------|---------------------|
| 手法1 (中点 MLE)   | 1017.1        | <mark>0.399</mark>   | 7.9              | -0.133              |
| 手法 2 (区間 MLE)  | 1019.6        | <mark>0.359</mark>   | 9.2              | -0.136              |
| 手法3(区間 Bayes.) |               | <mark>0.500</mark> ※ | <mark>5.8</mark> | <mark>-0.130</mark> |

※ ベイズ事後分布 (尤度) における α の平均 (予測には直接使用されていない)

### 付録:最新の活断層カタログに基づく BPT 予測

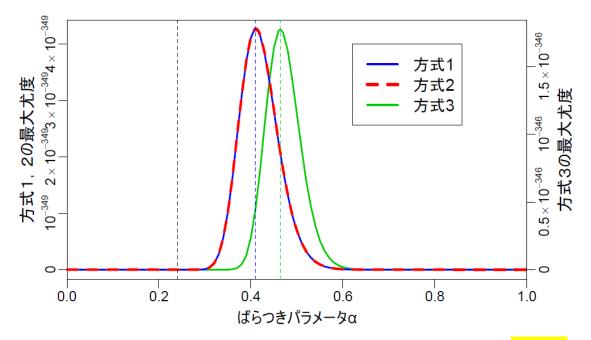
統計数理研究所

「**連絡会報**」2017年9月, 第 98 巻 (11-5), pp. 443-448. http://cais.gsi.go.jp/YOCHIREN/report/kaihou98/11\_05.pdf

内陸部に位置する**直近3回以上**の地震活動年代が判明している 33 活動区間 の地震系列に対して、BPT 分布更新過程を当てはめ、活動区間ごとに異なる平均活動間隔 $\mu$ と、全活動区間で共通のばらつき $\alpha$ を最尤法により推定した。・・・

|                  | 方式 1  | 方式 2                               | 方式3   |
|------------------|---|------------------------------------|---|
|                  | (数値積分)                                      | (モンテカルロ法)                          | (中点近似)                                      |
| ばらつき α の最尤推定値    | 0.41  | 0.41                               | 0.46  |
| (標準誤差)           | (0.04)                                      | (0.04)                             | (0.03)                                      |
| 最大尤度<br>(最大対数尤度) | 4.26×10 <sup>-349</sup> ( <b>-802.153</b> ) | 4.28×10 <sup>-349</sup> (-802.149) | 1.76×10 <sup>-346</sup> ( <b>-796.127</b> ) |

付録の表 2 ばらつきパラメータ α の最尤推定値(標準誤差)と最大(対数) 尤度



**付録の第1図** 共通のばらつきパラメータ  $\alpha$  を固定したときの各方式で算出した<mark>平均パラ</mark>メータ (平均活動間隔)  $\mu$  に関する 最大尤度. 方式 1 と 2 の縦軸は左側, 方式 3 の縦軸は右側にとっている. 黒, 青, 緑の縦破線はそれぞれ  $\alpha$  = 0. 24, 0. 41, 0. 46 を表す. .