第Ⅲ部門 石垣島における極大高潮リスク評価に関する基礎的研究

大阪市立大学工学部 学生会員 花元 響 大阪市立大学大学院工学研究科 正会員 中條 壮大

1. 研究背景・目的

2011年の東北地方太平洋沖地震以降「規定外」の低頻度大災害について、その規模を推定し備えることが求められている。また、2013年の観測史上最も勢力の強い台風の一つである Haiyan による高潮等のこれまで想定外の災害は観測されている。津波や高潮に関する現状の対策は、既往最大の災害を基準に設計されているものが多く、経験したことのないような現象に対してはその妥当性が不明である。また合理的な防災計画の立案のためには災害の再現年数を推定することが求められるが、災害記録の少ない災害の頻度を推定することは難しい。そこで、本研究では確率台風による資料から多数の高潮予測結果を作成し、石垣島における極大高潮の潮位変化特性及び、極大高潮の再現期間を明らかにする。

2. 研究のアウトライン

熱帯性低気圧(以下,台風)の観測資料の不足を補うために観測資料から台風の発達過程を確率的に模擬することで大量の台風資料を作成する確率台風モデルを用いた.その結果得られる台風トラックデータから気圧と風速の場を作成し,非線形長波方程式を解けば,各台風データに対応する高潮偏差を算定可能である.しかし,膨大な台風資料全てを対象とすることは事実上不可能であるため,代表地点における風速や気圧などの情報から簡易的に各台風の最大高潮偏差を求める経験式を作成した.経験式の係数は経路や中心気圧などをパラメトリックに変化させた仮想の台風シナリオの高潮計算結果をもとに多変量解析の結果から推定した.この高潮簡易式を用いて確率台風モデルの多数のアンサンブルデータに対応する hmax を計算し,極大高潮イベントの規模と再現期間を推定した.(図-1)

3. 計算条件

NOAA の IBTrACS データ ($1968 \sim 2008$ 年) に基づいて構成された確率台風モデル (Nakajo ら , 2014) を用いて台風アンサンブルデータを 5000 年分作成した.また,同モデルの対象地における精度検証には二標本 t 検定, Kolmogorov-Smirnov 検定を行った.

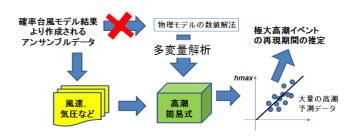


図-1 研究の概要

簡易式の推定と対象地における高潮特性評価に利用 した高潮数値計算について説明する. 定めた台風シナ リオから風速と気圧の場を作成するために Myers,藤 井・光田の経験的台風モデルを採用し,それを外力条 件として SuWAT (Kim ら, 2007) により非線形長波 方程式を解いた.なお,ここでは潮汐作用や,波浪の 影響を考慮していない.大スケールから小スケールの 波動伝播を効率的に解くために,最小格子幅を270m とした3層の双方向ネスティング計算を実施した. 多変量解析より得た簡易式として,気象庁モデル(式 1)に加え(式2~4)を提案し検証した.各項には 吸い上げ,吹き寄せの効果,プラウドマン共鳴につい ての項を設けた.また,吹き寄せの項に関しては気象 庁モデルでは最大風速とその時の風向でモデル化され ているが、ここでは最大風速を示す前後の時刻 Tに おける積分値を用いることとした.推定した簡易式を 用いて多数のアンサンブル台風データから hmax を 算定した. 年最大 hmax の確率分布を Weibull 分布と 仮定し,極大高潮イベントを推定した.

$$hmax = \alpha_1 \Delta P + \beta_1 W^2 \cos \theta \tag{1}$$

$$hmax = \alpha_2 \Delta P + \beta_2 \sum_{i=1}^{n} (W' \cos \theta)^2$$
 (2)

$$hmax = \alpha_3 \Delta P + \beta_3 \sum_{p=1}^{T} (W' \cos \theta)^2 + \gamma_3 \frac{v_p^2}{|v^2 - v_p^2|}$$
 (3)

$$hmax = \alpha_4 \Delta P + \beta_4 \sum_{i=1}^{T} (W' \cos \theta)^2 + \gamma_4 v$$
 (4)

hmax: 1 イベントの最大高潮偏差 $\Delta P:$ 気圧深度 $v_p:$ 対象地の平均水深から推定される,顕著な共鳴を生じさせる台風速度 v: 台風移動速度 T: 吹き寄せ効果を考慮する積分時間 W: 対象地における最大風速 W': 各時刻の風速 $\theta:$ 岸沖方向ととなす角

 $\alpha_i, \beta_i, \gamma_i$:正規最尤法により推定した係数

4. 計算結果

(1) 台風特性

確率台風モデルにより計算された最接近時の中心気圧の頻度分布は観測結果と同じであると判定された.石垣島周辺 (白保を中心に東西南北に1度以内) を通過した台風について年最小中心気圧の非超過確率分布をアンサンブル台風データより求めた (図-2).この結果より,例えば Haiyan クラスの台風の再現年数は約1000年と推定された.また,石垣島における台風の進行方向 (真西から反時計周り) と中心気圧の関係を示した.図-3より,北西に進行する台風において中心気圧が平均的には最も勢力が強いことが分かった.

(2) 高潮計算結果

式 (1~4) の係数決定を行い,石垣島の複数地点にお いて, hmax を同条件で計算した SuWAT と簡易式の 関係を地点毎に評価した、極大高潮を算定するために は hmax の大きな値での関係が重要になる. 図-4 は 伊野田における SuWAT と簡易式の hmax 算定結果の 関係を示した.伊野田ではhmaxの大きい時,式(1) がSuWAT による hmax に最も近くなった.式 (1) を 用いて伊野田の極大高潮シナリオについて推算する. 式 (1) と 5000 年分の確率台風モデルの結果を用いて 年最大 hmax を Weibull 分布に当てはめた. 結果, 伊 野田で再現期間 1000 年に 1 回発生する hmax は 3.1m であった.また,石垣島周辺を通過する全ての台風経 路と年最大 hmax 上位 10%の台風経路を図-5 に示す. この図より伊野田に極大高潮を発生させる台風経路の 多くは石垣島通過直後,北西に進行することがわかっ た.これは図-3における勢力が強い台風が多い進行 方向と類似した結果である.

5. 結論

石垣島の伊野田においては式 (1) が SuWAT による計算結果が大きい時,簡易式と SuWAT の hmax の値は近い値を取った.また,伊野田に向かって北西方向に進行する台風は勢力が強いものが多く,再現期間が 1000 年に 1 度となる hmax は 3.1m であることが分かった.

参考文献

- 1) Nakajo,S.et al.,Journal of Applied Meteorology and Climatology,53,pp.1543-1577,2014
- 2) Kim,S.Y.et al.,App.Oce.Res.,Vol.30,No.4,pp.311-322,2007.

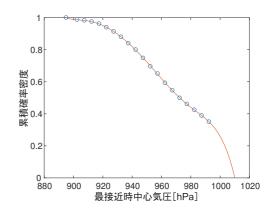


図-2 石垣島での最接近時年最低台風中心気圧 の非超過確率分布

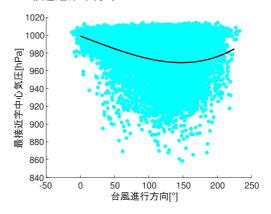


図-3 石垣島での最接近時年最低台風中心気圧と移動 方向の関係(曲線は各移動方向の平均中心気圧)

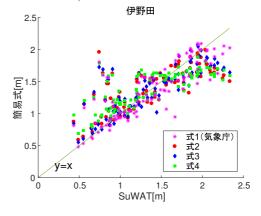


図-4 各簡易式と SuWAT による高潮推定結果の関係

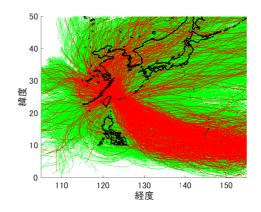


図-5 伊野田周辺を通過した台風経路と 上位 10%年最大 hmax 台風経路