気候変動に伴う爆弾低気圧が日本沿岸に及ぼす影響 Effects of Climate Change-Induced Explosive Cyclones on Japanese Coast 〇小池宏之進・森信人・志村智也・Adrean WEBB・宮下卓也

OHironoshin KOIKE, Nobuhito MORI, Tomoya SHIMURA, Adrean WEBB, Takuya MIYASHITA

Rapidly depressed cyclones (so-called explosive cyclones) can cause severe damages such as inundation along coastal areas in Japan due to extreme waves. It has also been said that characteristics of explosive cyclones will be changed due to climate change. But there are few researches on future changes of extreme waves along coastal areas caused by explosive cyclones. This study aims to calculate future changes of explosive cyclones around Japan by using climate models and analyze their impacts on extreme waves. We found that explosive cyclone tracks will be shifted to the north and the ratio of strong explosive cyclones to all will rise due to climate change. We also confirmed that explosive cyclone points are consistent with high significant wave height areas.

## 1. はじめに

気象擾乱の代表例として,急速に発達した低気 圧(爆弾低気圧)が挙げられる.爆弾低気圧は, 日本周辺では主に冬季から春季にかけて発生し, 2014 年 12 月には台風レベルまで発達した爆弾低 気圧の通過に伴い高潮が発生し根室港,根室市街 地で浸水被害をもたらすなど,日本沿岸域で波浪 災害リスクとなりうる.また,台風は気候変動に 伴う広域な波浪解析,及び自治体の適応策に応用 されている一方で,爆弾低気圧は気候変動による 波浪特性の将来変化に関する実務的知見は不足し ている.

そこで本研究では気候モデルを用いて爆弾低気 圧の将来変化を計算し、それに伴い日本沿岸にど のような影響を及ぼすか解析することを目的とす る.

## 2. 解析手法

本研究では気候モデルによる海面更正気圧 (Sea Level Pressure,以下 SLP) データを現在気候,将来 気候のそれぞれに対して用いて爆弾低気圧の抽 出・追跡・判定を行い,その結果と第3世代波浪 推算モデル (WAVEWATCH III) による波浪計算と の比較を行う.解析の対象範囲は日本周辺の東経 110 度~180 度,北緯 20 度~60 度とした.

爆弾低気圧の抽出・追跡・判定手法は以下の通 りである.このアルゴリズムは,森ら<sup>1)</sup>が提案し たものに基づいている.

まず,低気圧の抽出では6時間間隔のタイムス テップの気圧分布を使用する.最初にガウシアン フィルタを用いて,気圧分布の重み付け平滑化を 行う.これによって空間的に微小な気圧分布の凹 みを低気圧として抽出することを防ぐことができ る.次に,気圧の領域平均より0.5 hPa以上小さい という条件を用いてピーク地点を探索し,その地 点を低圧部とする.ここで,対象領域のSLPの平 均値を周囲の気圧として用いる.ここで,対象領 域に低圧部が複数抽出された場合,ピーク間の距 離が3.0度以上離れている場合は異なる低圧部と するが,半径3.0度以内に複数のピークが検出さ れた場合,より気圧が低い地点を低圧部として選 択する.

続いて,低気圧の追跡では,6 時間間隔のタイ ムステップで抽出された低圧部の時間的連続性を チェックする.まず,次のタイムステップにある 低圧部の位置は,東西9度,南北6度の範囲内に あるものとし,この範囲内で時間的に連続する低 圧部の追跡を行う.この追跡範囲内に複数の低圧 部が存在する場合は,前のタイムステップの位置 から最も近くにあるものを次のタイムステップに おける低圧部とする.これらの手順を繰り返し, 24 時間以上継続したものを解析対象とする.

最後に,前ステップで得られた低気圧から,爆 弾低気圧と判定する手法について述べる.爆弾低 気圧の発生時期は11月から4月とした.爆弾低気 圧の判定は,次式で定義される低気圧の発達率 ε [hPa/h]が1を超えるものとした.

$$\varepsilon = \frac{p_{t-12} - p_{t+12}}{24} \frac{\sin 60^{\circ}}{\sin \phi}$$
(1)

ここで, *p*:SLP[hPa], *t*:時間 [h], *φ*:緯度 [deg]

を表す. 発達率 ε は 24 時間の気圧の降下量を1時間あたりに変換した値で, 発生から 24 時間経過後の各タイムステップで求める.

## 3. 解析結果

ここでは、気候モデル MRI-AGCM3.2S による計 算結果について述べる.まず、爆弾低気圧の地理 的分布の将来変化を図1に示す.現在気候(1950 年~2014年)、将来気候(2015年~2099年)の年 間平均発生数はそれぞれ15.0個,14.7個と若干の 減少傾向が見られた.一方、地理的分布を見てみ ると、北緯40度以南では減少傾向であるのに対 し、北緯40度以北では増加傾向であることが分か る.加えて、爆弾低気圧の平均発生緯度も、現在 気候では北緯36.7度であるのに対し、将来気候で は37.2度であることから、気候変動により爆弾低 気圧の経路が北にシフトする傾向が得られた.

続いて,最低中心気圧の年間平均値の時系列変化 を図2に示す.現在気候,将来気候の平均最低中 心気圧はそれぞれ973.4 hPa,972.8 hPaとあまり大 きな変化は見られなかった.一方で,全爆弾低気 圧に対する,最低中心気圧が970 hPa以下まで発 達した強力な爆弾低気圧の割合は,現在気候で 0.37,将来気候で0.41となり,将来的に強力な爆 弾低気圧の割合が増えることが示唆された.

最後に,爆弾低気圧と有義波高の整合性につい て述べる.図3は1950年1月7日6時における 有義波高の分布と,同時刻でSLP分布から抽出さ れた爆弾低気圧の中心部のプロットを表している. この図より,有義波高が高い領域に爆弾低気圧が 位置していることから,爆弾低気圧による高波の 誘因が示唆された.

4. 結論・今後の予定

本研究では気候モデルの SLP データを用い,爆 弾低気圧の将来変化について調べた.気候モデル MRI-AGCM3.2S を用いた計算では,爆弾低気圧の 個数はあまり変化が見れられなかった一方で,経 路は北にシフトすることが示唆された.また,爆 弾低気圧の最低中心気圧についても,平均的には 大きな差がなかった一方で,強力な爆弾低気圧の 割合は増加する傾向が見られた.そして,爆弾低 気圧と高波の整合性も確認されたため,今後は爆 弾低気圧の解析結果から日本沿岸での高波計算に 適用していく予定である.



図1 爆弾低気圧の地理的分布の将来変化



図 2 爆弾低気圧の時系列年間平均最低中心 気圧(太線:3年ごとの移動平均)



図3 日本周辺の有義波高 Hs の分布と爆弾低 気圧の中心位置(赤点)の対応

- 5. 参考文献
- 森信人,千綿蒔,二宮順一,間瀬肇(2017): JRA-55を用いた日本周辺の冬期低気圧の長期 変動特性について,土木学会論文集 B2(海岸 工学),第73巻.