# 富山湾沿岸に災害をもたらした 2008 年 2 月冬季風浪の 予測と追算シミュレーション

Forecast and Hindcast Simulations of Wind Waves Which Caused Disasters along Toyama Coasts on February 2008

# 間瀬 肇<sup>1</sup>・安田誠宏<sup>2</sup>・Tracey H. Tom<sup>3</sup>・辻尾大樹<sup>4</sup>

# Hajime MASE, Tomohiro YASUDA, Tracey H. TOM and Daiki TSUJIO

Severe coastal disasters were caused by high waves due to winter depression along the Toyama Coasts on February 2008. Hindcast simulations of wind and wave were carried out for the Hokuriku area by using the GFS-WRF-SWAN Wave Prediction System, and these results were found to be enough accurate compared with observed data. It was also confirmed that a real time wave prediction system using hourly analyzed atmospheric GPV is usable for the prediction of 'Yori-Mawari Wave' along the Toyama Coasts. The wave concentration along the breakwater of Fushiki Toyama Port due to refraction and diffraction by unique topography called 'Aigame' was simulated, and the concentration location corresponded well to the damaged location estimated from the damage analysis of the breakwater.

# 1. はじめに

2008年2月23日から24日にかけて発達した低気圧の 影響により,北陸沿岸において高波や暴風による被害が 相次いで発生した.富山県黒部市,入善町および朝日町 の下新川海岸において防潮堤が被災するとともに,打上 げ・越波による住居の破壊や浸水被害等が発生した.富 山湾沿岸でも漁港・港湾施設に甚大な被害が生じた.富 山湾沿岸に被害をもたらした波浪は,通常より長い周期 を持つうねり性波浪であり,地元で「寄り回り波」と呼 ばれているものである.この寄り回り波は,日本海北部 の暴風域で発生し成長したうねりが長い距離を伝播して 富山湾へ到達するものであり,その発生の時間差から天 候が回復した頃に来襲したり,大波が発生する地域差が 顕著となる,警戒が難しい波浪である.

本研究では,富山湾沿岸に災害をもたらした2008年2 月下旬の冬季風浪の北陸沿岸および富山湾沿岸における 波浪シミュレーションを行うとともに,富山湾内の伏木 富山港で発生した防波堤滑動被災時の来襲波浪の空間分 布を解析する.

### 2. 寄り回り波の特性

畑田・山口 (1998) による寄り回り波の予測法についての研究の中で,以下のような特性が整理されている.

 ・北海道東方海上に停滞した異常低気圧に伴う北~北東 方向の強風により,北海道西方海域で発達した高波浪 が,湾口が北~北東に向いた富山湾内にまでうねりと

1	正会員	工博	京都大学教授	防災研究所
2	正会員	博(工)	京都大学助教	防災研究所
3		(株)サーフレジェンド		
4	正会員	修(工)	パシフィックコンサルタンツ(株)	

して伝わる 水深 1000m の等深線が海岸近くまで迫り, 海底洋谷が発達した富山湾特有の海底地形の影響によって,湾内の一部地域に波高数 m,周期 10 数秒の大波 となって押し寄せる.

- ・寄り回り波の来襲に伴う沿岸部の被災は,大小あわせて年平均で2~3回である.
- ・被害は,氷見,伏木・新湊,水橋・滑川・魚津,入善・ 朝日の4地域に集中している.
- ・冬型気圧配置となる 12 月および 1 月に被災回数が多く,5月,6月,7月には被災は記録されていない.ただし,9月と10月には台風に伴う発生例もある.
  - 3. 波浪予測モデル

#### (1) GFS-WRF-SWAN 援用波浪推算システム

波浪シミュレーションには GFS-WRF-SWAN 援用波浪 推算システム(間瀬ら,2005; Tom ら,2007)を用いた.追 算期間は 2008年2月20日から25日とした.まず,NCEP (National Centers for Environmental Prediction)の全球客観 解析データ (FNL: Final Analysis)を用いて,SWAN (Simulating WAves Nearshore)により外部領域( $5^{\circ}$ N ~  $55^{\circ}$ N,120°E ~ 175°E)の波浪シミュレーションを行い, 内部領域に対する境界条件を作成した.次に,NCEPの データを用いてメソ気象モデル WRF (Weather Research and Forecasting model)により内部領域( $36^{\circ}$ N ~  $39^{\circ}$ N,  $135^{\circ}$ E ~ 140.5°E)の気象計算を計算格子間隔5kmで行い, 1時間毎の風速の空間分布を求めた.そして,そのWRF 解析風データを入力条件とし,SWAN により内部領域 ( $36.5^{\circ}$ N ~  $38.5^{\circ}$ N, $136.5^{\circ}$ E ~  $139^{\circ}$ E)の波浪追算シミュレー ションを行った.水深データの格子間隔は1分である.

(2) 毎時大気解析GPVを用いたリアルタイム波浪予測 システム



図-2 気象庁天気図

Tom ら (2008) が開発している毎時大気解析 GPV を用 いたリアルタイム波浪予測システムを用い,波浪シミュ レーションを行った.

(a) 2008/2/23 21:00

外部領域は、5°N ~ 55°N、120°E ~ 175°E の領域とし、 10 分間隔の海底地形データと 0.5 度毎の GFS (Global Forecast System) 風データを用いて SWAN (Simulating WAves Nearshore) により波浪計算を行い、内部領域に対 する境界条件を作成する、内部領域は、24°N ~ 47°N、 126°E ~ 149°E の領域とし、2 分間隔の海底地形データと 毎時大気解析 GPV 風データを用いて SWAN により波浪 計算を行う.

(3) 回折を考慮した多方向不規則波の波浪変形計算モ デル

間瀬ら (1999) による波浪変形計算モデルを用いて,防 波堤が滑動被災を受けた伏木富山港周辺の波浪変形計算 を行った.計算格子間隔は10mとし,消波ブロック被覆 混成堤の反射率は 0.5 とした. 波向きは NNE と NE の 2 ケースで計算した.

(b) 2008/2/24 9:00

藍

4. 北陸沿岸における冬季風浪シミュレーション結果 および考察

#### (1) 気象場シミュレーション結果

図-1 に NCEP の全球客観解析データ (FNL) から抽出 した気圧および風データを,図-2 に気象庁の天気図を示 す.(a)図が 2008/2/23 21:00,(b)図が 2/24 9:00 のものであ る.23 日に低気圧が日本海中部を発達しながら東北東に 進み,24 日に三陸沖に抜けた後停滞し,日本海で南北方 向の等圧線が密になって冬型の気圧配置が強まった様子 が FNL データでもよく再現されており,本データを波浪 追算シミュレーションに用いることの妥当性を確認でき た.

図-3 に WRF を用いて内部領域についてダウンスケー





リングした気象場の解析結果を示す.(a)図の2/239:00時 点では低気圧が日本海にあるために,等圧線は北陸沿岸 に沿って東西方向になっており,風向はWSW~SWにな っている.それが,(b)図の2/249:00の時点では等圧線が 南北方向に変化し,風向はNNWで20m/sを超える強風 が発生していたことがWRFによる解析結果からわかる. (2) 被災時の波浪追算シミュレーション結果

図-4 に北陸海域における波浪シミュレーション結果を 示す. 2/23 9:00 までは波浪はほとんど発達しておらず, 有義波高H13は1m以下で,波向は能登半島沖ではW,富 山湾から新潟沿岸にかけてはWSWであった.その後,風 速の増大に伴って波浪が急激に発達し,2/23 21:00 には波 向が全域的にNWになるとともに,沖合いでの波高が5m を超えるようになった.この時,富山湾内では波はまだ 発達しておらず,2m程度であった.波向はNに徐々に変 化し, 2/24 9:00 にはさらに波が発達し, 能登半島と佐渡 島の間の沖合いで,波高が6m以上になっている.佐渡 島北東を回折して高波浪が両津湾に入り込む様子や,高 波浪帯が上越地方から西方向へ,能登半島の遮蔽域であ る富山湾に徐々に移っていった様子もわかる.富山湾に おける波向はNNE~NEで,波高は3~4.5mに増大してい る.なお,この時間帯の伏木富山港での観測値は約4m であった .2/24 21:00 には徐々に波高が小さくなり始めて いるが,波が高い状態が継続している.このような追算 結果の平面分布を元に,高波浪が発生した地域やその時 間帯を特定でき、災害解析に資することができる.

図-5 に冬季風浪の追算結果 (hindcast) および予測結果 (forecast) を示す.ただし,周期に関しては,計算結果は 1 次のスペクトルモーメントから求めた平均周期,観測値 は時間波形から求めた有義波周期であり,一般的に前者 は後者より小さくなる.(a)図が輪島,(b)図が直江津,(c) 図が入善(田中) である.輪島および直江津の2地点にお けるナウファス観測結果 (observation) と比較する.各点 の位置は図-4(a) に示した.

輪島および直江津について追算結果と観測結果を比較 したところ,有義波高,周期ともに再現性は非常に高く, 追算シミュレーション結果の信頼性は高いことがわかっ た.

入善にある田中海象観測所(北緯:36度57分21秒, 東経:137度29分41秒,水深:12.77m)においては,2 月24日14時に有義波高の最大値が観測され*H*<sub>1/3</sub>=6.62m, *T*<sub>1/3</sub>=13.9 sであった.図-5(c)に示した入善付近での出力 点は約1.2 km沖側であり,田中観測所は沿岸にある施設 である.そのため,観測値には浅水変形や反射の影響が 入ったために,シミュレーション結果よりはやや大きめ の値が観測されたと考えられる.輪島および直江津の再 現精度を考慮すると,入善沖での波浪も満足できる精度 で再現できたといえる.

# (3) リアルタイム波浪予測結果

毎時大気 GPV を用いた予測結果(図中, fore で示した) については,いずれの地点においても,2月23日正午頃 からの波高の増大傾向の追随性がよく2月24日10時~ 12時頃にピークに達する状況も予測できている.追算結 果および観測結果に比べて,波高と周期の最大値が若干



図-5 冬季風浪の追算結果,予測結果および観測結果

小さめに予測されているが,あらかじめその誤差を考慮 しておけば,寄り回り波発生のリアルタイム予測に十分 に活用できると考えられる.

- 5. 伏木富山港における波浪シミュレーション結果お よび考察
- (1) 伏木富山港周辺の海底地形

図-6 に波浪変形計算に用いた伏木富山港周辺の深浅図 を示す.伏木富山港の東側の小矢部川および庄川河口は, 「あいがめ(藍瓶)」と呼ばれる海底谷が海岸近くまで迫った地形になっており,水深が非常に深い.伏木富山港 の西側および富山新港の沖では等水深線がほぼ平行で,



図-6 伏木富山港周辺の深浅図 (単位:m)



図-7 伏木富山港における波浪変形計算結果(波向 NE)

防波堤付近の水深は10~15m程度である.

#### (2) 波浪变形計算結果

図-7に伏木富山港周辺の波浪変形計算結果を示す.あいがめで屈折した波浪が,西側の伏木富山港および東側の奈呉の浦に収斂している様子が再現できている.滑動 被災した北防波堤前面における波浪については,被災が 著しかった東寄りのB区間(滑動量1~12 m)に波浪が集 中し,H<sub>1/3</sub>=5.0~5.5 mに増大する計算結果が得られた. 高山ら(2008)によると,5.0~5.5 mの波高が8~12 時間 来襲したと仮定した場合,被災防波堤のケーソンが1~11 m程度滑動するという結果が得られており,被災解析の 観点から波浪計算結果の信頼性を確認できた.また,防 波堤西寄りにおいても波高が増大して前面でH<sub>1/3</sub>=5.5 m 以上になっているが,これらの区間では,既往最大波高 を更新した台風0423 号来襲後に設計条件が見直され,重 量の重い消波ブロックが用いられていたこともあって, 防波堤は被災しなかった.

#### 6. 結論

2008年2月に富山湾沿岸に災害をもたらした冬季風浪 を数値解析することにより,北陸沿岸における波浪の時 系列変化および富山湾への高波の伝播状況の再現を行っ た.有義波高,周期ともに再現性は非常に高く,波浪追 算シミュレーション結果の信頼性は高いことがわかった.

波浪追算結果の平面分布の時系列変化を元に,高波浪 が発生した地域やその時間帯を特定でき,災害解析に資 することができた.また,寄り回り波発生のリアルタイ ム予測の可能性も示すことができた.さらに「あいがめ」 で屈折した波浪が,西側の伏木富山港に収斂している様 子を波浪変形シミュレーションで再現し,防波堤の滑動 を引き起こす波浪状況であったことを明らかにした.

波浪変形計算に用いた富山湾の水深データは,(独)港 湾空港技術研究所 海洋・水工部 波浪研究チームからご 提供いただいた.ここに謝意を表します.また本研究は, 第1著者の国土交通省建設技術研究開発助成,(財)鹿島学 術振興財団研究助成,第2著者の科学研究費若手(B)(課 題番号:20710143)による研究の一部であることをここ に付記し,感謝いたします.最後に,今回の冬季風浪災 害で被災した方々にお悔やみを申し上げ,一日も早い復 旧・復興を心より願います.

#### 参考文献

- 高山知司・辻尾大樹・安田誠宏 (2008): 消波ブロック被覆堤の 被災事例に基づく滑動要因の検討,海岸工学論文集,第55 巻(印刷中).
- 畑田佳男・山口正隆 (1998): 富山湾における特異波浪「寄り回 り波」の予測法に関する予備的検討,愛媛大学工学部紀要, 第17巻, pp.261-271.
- 間瀬 肇・木村雄一郎・Tracey H. Tom・小川和幸 (2005): GFS-WRF-SWAN 援用波浪推算システムの構築と検証,海岸 工学論文集,第52巻, pp.181-185.
- 間瀬 肇・高山知司・国富將嗣・三島豊秋 (1999): 波の回折を 考慮した多方向不規則波の変形計算モデルに関する研究, 土木学会論文集, No.628, II-48, pp.177-187.
- GFS: A medium range synoptic forecasting system developed and processed, NCEP, http://www.emc.ncep.noaa.gov/modelinfo
- SWAN: A numerical wave model for obtaining realistic estimates of wave parameters in coastal areas, lakes and estuaries from given wind-, bottom-, and current conditions, Delft University of Technology, http://fluidmechanics.tudelft.nl/swan/default.htm
- Tracey H. Tom・間瀬 肇・勝井 伸悟・安田 誠宏・小川 和幸 (2006): ハリケーン・カトリーナによる高波の解析,海岸工 学論文集,第53巻,pp.421-425.
- Tracey H. Tom・間瀬 肇・安田誠宏 (2008): 毎時大気解析 GPV を用いたリアルタイム波浪予測システムの開発とその検証, 海岸工学論文集,第55巻(印刷中).
- WRF: A mesoscale numerical weather prediction model, NCAR (the National Center for Atmospheric Research), http://wrf-model.org/