つくば市西部における微動探査と2011年東北地方太平洋沖地震による建物被害との関係

協和設計(株)	正会員(〇川向藍子	鳥取大学	正会員	野口竜也
鳥取大学	正会員	香川敬生	鳥取大学	正会員	福田大地
產業技術総合研究所		長 郁夫	防災科学技術研究所		先名重樹

東北大学

岡田真介

1. はじめに

2011年3月11日に発生した東北地方太平洋沖地 震により、茨城県つくば市では計測震度6弱を記録 した。これにより屋根瓦落下等の被害が発生した。 特に顕著な被害であった屋根瓦の被害率マップ¹⁾(図 1)をもとに、瓦屋根被害の高い地域と低い地域とで 微動探査を行った。微動探査により地下地盤構造を 明らかにし、被害率の高い地域と低い地域とで違い があるかを検討した。また、推定した地下地盤構造 の応答計算を行うことで本研究観測地域の特性を検 討した。

2. 観測

微動の3成分単点観測を89点とアレイ観測を20 点行った。観測機器は加速度計JU215とJU310を 用い、各点15分間の観測時間とした。サンプリン グ周波数は100Hzとし、アレイ配置は4台の地震 計を用い中心に1台、他の3台を円周上に正三角形 となるように配置した。

3. 解析

3 成分単点観測の観測波形をフーリエ解析し、NS・EW 成分 を UD 成分でそれぞれ除したものを H/V スペクトルとして、2 つの卓越周期を読み取った。この際、基盤層までの堆積層によ って成されたピークだと考えられる卓越周期帯を 1/4 波長則か ら算出し、0.6~1.3 秒のピークを読み取った(図 2 参照,網掛け の部分)。 また、アレイ観測の観測データは、CCA 法 ^{2),3)}と SPAC 法⁴⁾,ノイズ補正 CCA 法⁵⁾により位相速度分散曲線を求め た。この位相速度分散曲線から、6 層から成る地盤構造モデル をフォワードモデリングから推定した。この際、1・2 層目を観 測より得られた位相速度分散曲線より求め、3~6 層目を既存の



図 1 屋根瓦被災率と観測点



図 2 H/V スペクトルの例

モデル®を参考にした。これにより得られた地盤構造モデルを用いて応答倍率計算と、K-net IBR011の東 北地方太平洋沖地震の際の地震波形から応答スペクトル計算を行い、この地域の地盤震動特性を検討した。

4. 結果および考察

H/V スペクトルの今鹿島 - 島名区間の卓越周期を 分布で表したものを図3に示す。丸が塗りつぶされて いる点はピークが明瞭であった観測点である。これか ら、瓦屋根被害の少ない島名付近では瓦屋根被害の多 い今鹿島付近に比べ卓越周期約1.0秒が多く分布し ておりかつ明瞭な点が多いことがわかる。この1.0秒 付近に卓越周期が現れるか、またはその明瞭さが瓦屋 根被害率に関係したと考えられる。

アレイ観測より推定された地下地盤構造を柱状図 にしたものを、南北のラインと東西のラインに分けて 図4に示す。地表面下10mにおいて、既存のモデル では存在しなかった層が現れ、詳しい地盤構造がわか る結果となった。また、基盤風化部(図4の最下層)に 注目する。南北ラインの柱状図を見ると、被害率の高 いAR4~1より被害率の低いAR6~7の方が基盤風化 部に達する深度が深く、その上の堆積層が厚いことが わかる。この結果から堆積層が薄い方が、被害率が高 い結果となった。これは、基盤層までの堆積物の層厚 に関わる地盤の卓越周期と、建物の固有周期とがAR4 ~1の方は近く、AR6~9の地域は離れていたためと 考えられる。つまり、AR4~1では共振作用が強く働 いた可能性がある。







全点の応答倍率の基盤層までの堆積層によって成していると考えられるピーク値とその周波数成分 を散布図にしたものを図5に示し、K-NET IBR011 東方地方太平洋沖地震の強震記録による加速度応答ス ペクトルを図6に示す。図5より周波数1.7Hz以上になると、被害率の高い地域での観測点となることが 分かる。東北地方太平洋沖地震の加速度応答スペクトル(図6)を見ると、2.0Hz以上の周波数になると卓 越していることがわかる。また、図5から応答倍率6付近に集結していることが分かる。



- 5. まとめ
 - アレイ観測によって得られた地盤構造推定より、地表面下 10m において、詳しい表層の地盤構造が明 らかとなった。
 - 瓦屋根被害率の高い地域(今鹿島)と低い地域(島名)とで次のような特性の違いがあることがわかった。
 ① H/V スペクトル約 1.0 秒ピークが、今鹿島でははっきりと現れず、島名でははっきりと現れた。
 ② アレイ観測による地盤構造推定を行い、堆積層が薄い方が被害の多い結果となった。
 - ③ アレイ観測で得られた地盤構造による応答計算により、図6の卓越している周波数帯に、図5の各 点の値が近づくほど、被害の高い観測点となることが分かった。

以上の3つより、本研究の観測地域は東北地方太平洋沖地震の際の基盤までの地震動の特性は同じだったものの、今鹿島付近では堆積層により増幅され、さらに共振作用が起こり、瓦屋根の被害を増大させたと考えられる。

謝辞:防災科学技術研究所による K-NET IBR011 の地震と波形データを使用させて頂きました。

参考文献:

- 1) 岡田信介・小松原 琢・中澤 努・中村洋介・坂田健太郎・納谷友規; Google Earth を用いたつくば市お よび土浦市周辺における 2011 年東北地方太平洋沖地震による瓦屋根被害の分布調査,地震, Vol.64,No.4,pp257-264,2012
- 2) Cho, I., T. Tada, and Y. Shinozaki, 2004, A new method to determine phase velocities of Rayleigh waves from microseisms, Geophysics, 69, 1535-1551.
- 3) Cho, I., T. Tada, and Y. Shinozaki, 2006, Centerless circular array method: Inferring phase velocities of Rayleigh waves in broad wavelength ranges using microtremor records, J. Geophys. Res., 111, B09315, doi:10.1029/2005JB004235.
- 4) Aki, K.: Space and time spectra of stationary stochastic waves, with special reference to microtremors, Bull. Earthq. Res. Inst., Vol.35, pp.415-456, 1957.
- Tada, T., I. Cho, and Y. Shinozaki, 2007, Beyond the SPAC method: exploiting the wealth of circular-array methods for microtremor exploration, Bull. Seism. Soc. Am., 97, 2080-2095, doi:10.1785/0120070058.
- 6) 宇野沢 昭・磯部一洋・遠藤秀典・田口雄作・永井茂・石井武政・相原輝雄・岡重文,筑波研究学園都市 及び周辺地域の環境地質図,地質調査所,1988.