10-13 水路部における沿岸海域海底活断層調査

Survey for submarine active fault research in coastal waters by the Hydrographic Department

海上保安庁水路部

Hydrographic Department, Maritime Safety Agency

1. はじめに

浅い地震のポテンシャルを見積もる上で不可欠な活断層の分布については、陸域では活断層研 究会^{1/2)}により、主として地形的手法を用い全国一律の基準での抽出、検討がなされている。活断 層は陸に限らず海底にも潜在しているが、海底は種々の制約のため、分布すらよく分かっていな いのが現状である。沿岸海域に潜在する活断層が動いた場合、陸域の活断層が動いた場合と同様、 地震動により大きな被害をもたらすことが危惧される。

このため、水路部では平成7年1月の阪神・淡路大地震を契機として、平成7年度より人口が 密集する都市周辺の沿岸海域において活断層に着目した調査を実施している。本論では、この計 画の概要、主な成果、今後の課題等について報告する。

2. 沿岸海域海底活断層調査計画の概要

調査海域,調査年次計画,それぞれの海域の調査項目を第1図,第1表に示した。第1表に示し たように調査項目は表層音波探査,深層音波探査,海底堆積物調査の3項目より成る。

表層音波探査は、海底下おおむね数百mまでの地質構造の把握を目的とし、主としてスパーカー、 ソノプローブ、チャープソナーなどの探査機を用いて調査が行われる。この場合の測線間隔は原 則900mである。深層音波探査は、海底下おおむね数 km までの地質構造の把握を目的とし、主と してエアガンを音源とするマルチチャンネル方式で調査が行われる。この場合の測線間隔は、数 km である。海底堆積物調査は、ボーリング、コアリング等により、断層を挟む両側の地点で海底 下の堆積物を採取し、地層や年代の対比等から断層の活動年代、活動履歴等を把握しようとする ものである。ボーリング方式では、海底下 100m程度までの硬い地層を含む堆積物の採取が可能で ある。一方、コアリング方式では、堆積物の採取は海底下おおむね 10 数m程度に限定される。自 由落下方式のピストンコアラー法とこれを改良したバイブロコアラー法等があり、後者により前 者では不可能であった砂礫層の採取も一部可能になった。大阪湾、伊勢湾、東京湾の3大湾では、 ボーリング方式により堆積物の採取が行われたが、この方式は多額の費用を要するため、その他 の海域はコアリング方式で採取を行う予定である。

3. これまでの主な調査成果

(1) 大阪湾

大阪湾では、表層音波探査、深層音波探査及び海底堆積物調査(ボーリング方式)を実施した。 表層音波探査、深層音波探査の測線は、第2a図、第2b図に示すとおりで、第2c図に示すような 大阪湾の断層分布が明らかになった。この結果、岩崎ほか³⁾により報告されていた大阪湾断層の 全長は、おおむね33~34kmに及び、この断層以外にも北東-南西走向の併走する多数の活断層 や、数は少ないものの北西-南東走向の活断層の存在が明らかになった。

ボーリングは、第2c図の黒点で示した神戸沖の大阪湾断層を挟む水深約20mの2地点で行っ

た。両者の間隔はおよそ 1km で,ともに海底下 100mの深さまで掘削が行われた。ボーリング地 点付近の表層音波探査記録,深層音波探査記録,その解釈図を第 2d 図,第 2e 図に示した。表層 音波探査記録からは表層のアカホヤ層の変位が,また深層音波探査記録からは変位の累積性が明 白に読み取れ,さらにボーリングにより採取した堆積物の C14 年代測定,花粉分析の結果など から,最新の活動時期は 2,200-2,600 年前よりは新しく,活動の規模は B級(断層の平均変位速 度が 1,000 年に 0.1m 以上 1m 以下)と判断した。

(2)伊勢湾

伊勢市と南知多町を結ぶ線より北側の伊勢湾では、表層音波探査、深層音波探査及び海底堆 積物調査(ボーリング方式)を実施した。表層音波探査,深層音波探査の測線は,第3a図,第 3b 図示すとおりで、第3c 図に示すような伊勢湾の断層分布が明らかになった。この結果、伊勢 湾では、すでに存在が指摘されていた伊勢湾断層(第 3e 図)、鈴鹿沖断層(第 3d 図、第 3e 図)、白 子-野間断層について、その位置や延長部などが確認できたほか、伊勢湾ではこの他に顕著な断 層は存在しないことが判明した。伊勢湾断層は、中部空港調査会により以前から詳しい調査が実 施されている。これによると、南の方ほど活動度が大きく、常滑沖での最終活動時期は7.500年 前で,約1万5,000年の間に3回程度活動している。今回の調査で,伊勢湾断層の全長はおよそ 27km に及ぶことが判明した。伊勢湾断層のボーリングは、第3c 図に示す伊勢湾奥部の断層を挟 む水深約18mの2地点で行なわれ、海底下およそ100mまでの試料が得られた。伊勢湾付近では 礫層が2層認められるが,ボーリングによる試料の解析の結果(第 3f 図)等から,上部更新統 とされる第一礫層は、この断層を挟んで全く動いていない。したがって、伊勢湾断層は少なくと も北部では数万年は動いていないと判断した。鈴鹿沖断層では、第3c図に示す鈴鹿沖の2地点 でボーリングを実施し、これらの試料の解析(第3g図)等から、鈴鹿沖断層は、完新世(約1 万年前以降)に断層が動いており、最終活動時期は4.000年前以降であった可能性もあると推定 した。白子-野間断層は、東西走向の断層で長さは約20km である。活動度については、3断層 ともB級であると判断している。

(3) 東京湾

浦賀水道より北側の東京湾では、表層音波探査,深層音波探査及び海底堆積物調査(ボーリン グ方式)を実施した。表層音波探査,深層音波探査の測線は、第4a図,第4b図,第4c図に示 すとおりで、第4d図に示すような東京湾の断層分布が明らかになった。表層音波探査では、 中ノ瀬付近、東京湾奥部の稲毛沖で、音響的反射面のズレがみられた。

中ノ瀬付近の表層音波探査の記録及びその解釈を第4e図に示したが、反射面のズレが見られ るのはIV層、すなわちおよそ70万年前と考えられる上総層群より下位の地層であり、中ノ瀬付 近の断層は活断層ではないと判断した。表層音波探査で音響的反射面のズレが見つかった東京湾 奥部の稲毛沖(第4f図)では、杉山・遠藤⁴⁾により、この付近での断層または撓曲の存在の可能性 が指摘されており、深層音波探査とボーリング調査を実施した。ボーリング地点は第4d図に黒丸 で示した水深約9mの2地点で、海底下およそ100mまでの試料が得られた。これらの試料等の解 析の結果、第4g図に示すように下位層に変位の累積や堆積層深度に著しい違いは認められなかっ た。加えて、音響的反射面のズレは音波散乱層領域を取り囲むように分布していることから、音 波散乱層における音速度の低下により生じた見かけ上のズレであり、断層ではないと判断した。 東京湾北部断層は、第4h図に示すように撓曲状の変位が明白であるが、変位は地下およそ3km の上総層群上部より上位には及んでおらず活断層ではないといえる。

以上のことから、浦賀水道よりも北側の東京湾には活断層は存在しないと判断した。

(4) 広島湾

広島湾では、表層音波探査及び海底堆積物調査(コアリング方式)が実施された。表層音波 探査の測線は、第 5a 図に示すとおりで、この結果、第 5b 図に示すような断層分布が明らかに なった。広島湾周辺の陸上では、北東-南西走向の多くの断層が知られているが、海域でも北 東-南西走向のいくつかの断層が確認された。多くは II 層以下の地層を変形させるに止まって いるが、岩国の東ないし南東沖にみられる断層は I 層を、しかも約 6,300 年前とされるアカホヤ 層及びその上位の層をも変位させていることから、6,300 年前より新しい時代に活動したと考え られる(第 5c 図)。しかし、沖積層には変位の累積性が認められないことなどから、活動の周 期はかなり長く活動度は低いと推定される。ここでは、第 5b 図の黒丸で示した水深約 22m の 2 地点でコアリング方式により、海底下 15.5m までの堆積物採取が行なわれており、最新の活 動時期等が近く確定される見込みである。

(5) 福岡湾

福岡湾及びその周辺では、表層音波探査が実施された。この測線は、第 6a 図に示すとおりで、 その結果第 6b 図に示すような断層分布が明らかになった。福岡湾及びその周辺では、大島の北 西沖と志賀島北西沖に北西-南東走向の更新世(約1万年前)と考えられる地層に断層が確認 され、変位の累積性があることから活動度は低いものの活断層である可能性がある(第 6c 図)。 さらに大島北西沖の断層は、陸上の西山断層の延長に当たり、性質も類似していることから、 同一系の可能性がある。一方、志賀島北西沖の断層は、陸上の警固断層の延長に当たるものの、 両者の中間の測線で断層の連続性は途切れ、さらに、落ちの方向が逆であるなど性質も異なる ことから、同一系の断層ではないと思われる。

海底堆積物調査(コアリング方式)は、平成12年度に実施する予定である。

(6) 松山港周辺

松山港周辺では表層音波探査が実施された。この測線は第7a図に示すとおりで、その結果、 第7b図に示すような断層分布が明らかになった。中央構造線系の伊予断層延長上には、北北東-南南西走向の沖積層内にも変位が及び、変位の累積性がみられる断層が確認された(第7c図)。 これらは緒方⁵⁾により従来から存在が知られていたものであるが、岸近くの断層には、地形面に 小凹地として表われているものもある。これらの断層群の北方にも沖積層内には変位が及んで いないものの、更新統と推定される地層に変形を及ぼす断層がいくつか併走していることが確 認された。

(7) 友ヶ島水道南方

友ヶ島水道南方では表層音波探査が行われた。この測線は第8a図に示すとおりで,その結果,

第8b図に示すような断層分布が明らかになった。この海域は中央構造線が海域を横切る部分に 当たり、活断層研究会¹²⁾ほかによりその存在が指摘されていたが、友ヶ島水道~淡路島南岸~ 鳴門海峡にかけて、東西方向に断続する中央構造線系の断層を確認することができた。これら の断層は、地形やI層には変位を与えてはいないが、II層以下には明瞭に変位を与え、しかも変 位の累積性がみられるなど継続的な活動を示唆している。この海域では第8a図に示すように、 かなり南の海域まで調査が行われているが、本調査により、この海域には中央構造線系以外の 活断層は存在しないことが確認された。

4. 問題点と今後の課題

海域における活断層調査の問題点として,直接目で確かめることができず,主として音による 調査に頼らざるを得ないという技術的制約,船舶を使用せざるを得ずコストが非常に大きくなる 経済的制約,天候,波浪,海潮流ほかの自然的制約,海上交通,漁業等との調整などの社会的制 約などがある。

陸域では、活断層研究会により、全国一律の基準に基づいておよそ 20 年前に全国的な活断層分 布が明らかになっているが、海域では上記のような制約もあって、その分布すら良く分かってお らず、陸域に比べ調査は大幅に立ち遅れているのが現状である。

このため、早急な海域の調査の推進が必要であるが、当面は断層分布の把握に調査の主体を置 かざるを得ない。この場合、新たな活断層に着目した調査を精力的に推進することは勿論である が、ソノプローブ、スパーカーなどの機器を用いて表層音波探査を実施している沿岸の海の基本 図等の既存資料の活用も積極的に行う必要がある。

さらに、これらの分布調査に加え、ボーリング、コアリング等による海底堆積物調査などにより、断層の活動履歴等のより精緻な調査を合わせ推進することも重要である。

参考文献

- 1)活断層研究会、日本の活断層、東京大学出版会、1980
- 2)活断層研究会,新編日本の活断層,東京大学出版会,1991
- 3) 岩崎好規・香川敬生・沢田純男・松山紀香・大志万和也・井川猛・大西正純, エアガン反射法地 震探査による大阪湾の基盤構造. 地震, 第2輯, vol.46, no.4, 395-403, 1994
- 4) 杉山雄一・遠藤秀典, 音波探査により発見された首都圏の潜在活断層, 地質ニュース, 466, 17-30, 1995
- 5)緒方正虔,佐田岬半島北岸海域の地質構造-音波探査による海底地質の考察-,電力中央研究所 報告,375006,35,1975



第1図 沿岸海域海底活断層調査区域図

Fig. 1 Survey areas for submarine active fault research in coastal waters by the Hydrographic Department

第1表 沿岸海域海底活断層調查年次計画

Table 1	Year plan for the	e survey of	submarine	active fault	in coastal	waters
---------	-------------------	-------------	-----------	--------------	------------	--------

年			度			7	年	度			8	年	度				9	年	度			10	年	度	E		11	年	度	
表層	音:	波	探	査	東大伊		京 阪 勢		湾湾	広福		島岡		湾湾	松友	山 ヶ	山島	港 水 i	周 道南	辺	函宇	館 部	港	周 南	辺 部	周	防	潍	東	部
深層	音;	波	探	査	東大伊		京阪勢		溶湾湾																					
海 底	堆 積	物	調	査	東大伊		京阪勢		湾湾湾																	広		島		湾





Fig.2a Track lines of sub-bottom seismic profiling in the Osaka Bay (F.Y. 1994, 1995)



第 2b 図 大阪湾深層音波探査測線図(平成7年度) Fig.2b rack lines of multi-channel seismic profiling in the Osaka Bay (FY.1995)



第2c図 大阪湾の断層分布図

Fig.2c Distribution of submarine faults in the Osaka Bay





第2d図 大阪湾断層の音波探査記録,(左側)表層音波探査記録,(右側)深層音波探査記録 Fig.2d Seismic profiles of "Osaka Bay Fault"

(lefthand)sub-bottom profile by sono-probe (righthand)multi-channel profile by air-gun







- 第3a図 伊勢湾表層音波探査測線図 (平成7年度)
 - Fig.3a Track lines of sub-bottom seismic profiling in the Ise Bay (F.Y. 1995)



- 第3b図 伊勢湾深層音波探査測線図 (平成7年度)
- Fig.3b Track lines of multi-channel seismic profiling in the Ise Bay (F.Y. 1995)



第3c図 伊勢湾の断層分布図 Fig.3c Distribution of submarine faults in the Ise Bay





	鈴鹿沖断層												535Tr	(12.5).	P122(62)	,490122		伊勢湾新層						
ka																							. ₩	
,W		: :	1	1	i		₩			1		11	1	11		1	11	1	1		U.	1	Ε -	
						-			120000			200								7.64 E.			Ľ	
			1																				v	
														-										
																						le sta	:	
																				- 				
·																							:-	
·																								
<i>.</i>									- 														:	
	- even	_																						
·	and the second						100		1000															
								20											1					
		2														12.01					<			
					1.0	ALLE									and the second							102	·····	
·									17-1									S		S.				
					2001		24		1.0	110						(-31)) 		×						
							<u></u>																	
			922				28							- 18 - A	1000			1		2				

第3e図 伊勢湾の深層音波探査(マルチチャンネル)記録 Fig.3e Multi-channel seismic profile in the Ise Bay (by air-gun)









- 第4a 図 東京湾表層音波探査測線図 (平成7年度)
 - Fig.4a Track lines of sub-bottom seismic profiling in the Tokyo Bay (F.Y. 1995)
- 第4b図 東京湾奥部深層音波探査測線図 (平成7年度)
 - Fig.4b Track lines of multi-channel seismic profiling in the northern end of Tokyo Bay (F.Y. 1995)





Fig.4c Track lines of multi-channel seismic profiling in the Tokyo Bay (F.Y.1982)



第4d図 東京湾の断層分布 Fig.4d Fault distribution in the Tokyo Bay



- 第4e図 中ノ瀬の表層音波探査(スパーカー) 記録
 - Fig.4e Sub-bottom seismic profile in the Nakanose (by sparker)



- 第4f図 東京湾奥部の表層音波探査(ソノプロ ーブ)記録
- Fig.4f Sub-bottom seismic profile of the northern end of Tokyo Bay (by sono-probe)



第4g図 東京湾奥部の深層音波探査・ボーリング調査結果

Fig.4g Multi-channel seismic profile and boring survey results in the northern end of Tokyo Bay



第4h図 東京湾北部断層の深層音波探査(マルチチャンネル)記録 Fig.4h Multi-channel seismic profile of the "Tokyo Bay Hokubu Fault" (by air-gun)



- 第5a図 広島湾表層音波探査測線図 (平成8年度)
- Fig.5a Sub-bottom seismic profiling in the Hiroshima Bay (F.Y. 1996)







第5c図 岩国沖断層の表層音波探査(チャープソナー)記録(平成8年度) Fig.5c Sub-bottom seismic profile off Iwakuni (by chirp sonar)(F.Y. 1996)



- 第6a 図 福岡湾表層音波探査測線図 (平成8年度)
 - Fig.6a Track lines of sub-bottom seismic profiling in the Fukuoka Bay (F.Y.1996)





Fig.6b Distribution of submarine faults in the Fukuoka Bay



第6c図 大島北西沖断層の表層音波探査(スパーカー)記録 Fig.6c Sub-bottom seismic profile in the northwest of the Oshima Island (by sparker)



- 第7a図 松山港周辺表層探査測線図 (平成9年度)
- Fig.7a Track lines of sub-bottom profiling around the Matsuyama port and its adjacent area (F.Y.1997)





Fig.7b Distribution of submarine faults around the Matsuyama port and its adjacent area



第7c図 松山港南西方断層表層音波探査(スパーカー)記録 Fig.7c Sub-bottom seismic profile in the southwest of the Mat suy ama port (by sparker)



第8a図 友ヶ島水道南方表層音波探査測線図(平成9年度)







Fig.8b Distribution of submarine faults in the south of Tomogashima Channel





- 第8c図 沼島周辺断層の表層音波探査(スパー カー)記録
 - Fig.8c Sub-bottom seismic profile around Nushima (by sparker)
- 第 8d 図 友ヶ島水道南方断層の表層音波探査 (ソノプローブ)記録
- Fig.8d Sub-bottom seismic profile in the south of Tomogashima Channel (by sono-probe)