地質調査所月報, 第43巻 第12号, p. 745-758, 1992

関東平野北西部の大宮・高崎間の水準点変動と地形との関係

鈴木尉元*·大森 隆**·田中茂雄***

SUZUKI, Yasumoto, OMORI, Takashi and TANAKA, Shigeo (1992) Recent crustal movement along the levelling route in the west part of the Kanto Plain, central Japan. Bull. Geol. Surv. Japan, vol. 43 (12), p. 745-758, 16 fig., 1 tab.

Abstract: The levelling surveys have been carried out from Omiya to Takasaki in the west part of the Kanto Plain several times since 1889, the data of which were analyzed to elucidate the recent crustal movement.

The analysis shows that the bench marks near Takasaki in the northwest part have upheaved at the rate of about 5 mm a year, comparing to those near Omiya in the central part of the plain. The block-like units are discriminated, each of which corresponds to the upland. The inclination analysis proposed by Miyabe (1931) and Suzuki *et al.* (1974) indicates generally the tilting of those blocks toward the center of the plain.

Those data shows that the basin-forming movement in the Kanto plain is taking place very actively now.

要 旨

関東平野西部ないし北西部の大宮から高崎にいたる中仙 道ぞいの国道には、一等水準点の標石が設置されていて、 1889年に最初の測量が行なわれてから数年ないし数10 年に一回、改測が実施されている.筆者らは、最近の地 殻変動の実態を明らかにするために、これらの改測結果 の解析を行った.

その結果,現在の地殻変動は,地形を増幅する方向に 進行していることが明らかになった.すなわち,大宮に 対して高崎は年平均 5 mm の割合で隆起している.ま た,台地・丘陵と低地との境界付近を走る水準点の変動 資料の解析から,台地・丘陵から低地に向かっての傾動 傾向が明らかになった.

岩野谷丘陵・本庄台地・櫛引台地などの地形単元は, それぞれ地塊的な変動様式を示し,それらの境界で不連 続的な変動傾向を示すことも明らかになった.

1. まえがき

関東平野には、東京を中心に放射状に、また同心円状 にのびる主要な街道に沿って、地形図作成の際の高さの 基準となる一等水準点が設けられている(第1図).こ れらの街道に沿って2km に1点,最近では1km に1 点あるいはそれ以上の割合で一等水準点の標石が設置さ れていて,数年ないし数10年に1回国土地理院によっ て改測が実施されている.それらの成果は,一等水準点 検測成果集録として公刊されていて,最近の地殻変動に 関する貴重な資料とされている.

本小論では、上記の路線のうち大宮から高崎にいたる 中仙道沿いの一等水準点検測成果集録にもとづいて、こ の路線付近の地殻変動について検討する(第1図).こ の路線に沿う水準点の変動の研究は、1931年の西埼玉 地震に際しての地変や被害との関係で Imamura (1934) が検討したほかには無いようである.本小論では、水準 点の変動と地形との関係についてとくに注目して検討し、 現在進行している地殻変動の意味について考えることに する.

なお、この論文は、大森と田中の芝浦工業大学土木工 学科の卒業論文として作成したものに鈴木が加筆したも のである。卒業論文作成に際しては、芝浦工業大学土木 工学科足立格一郎先生・斎藤重治先生・園田絃史先生に、 いろいろ御指導いただいた。新潟県立教育センターの河 内一男氏には、同氏の作成になる水準点の変動解析用の FD を貸与いただいた。これら各位に記して感謝の意を 表する.

Keywords: levelling, crustal movement, Kanto Plain.

^{*} 地質情報センター

^{**} 建設省関東地方建設局(元芝浦工業大学土木工学科)

^{***} 東京都庁(元芝浦工業大学土木工学科)



- 第1図 関東平野北西部の地形と大宮-高崎間の一等水準点の位置.数字は水準点番号.右上は関東平野とその周辺地 域の一等水準点路線.
- Fig. 1 The bench marks on the levelling route from Omiya to Takasaki and the summit level of topogaphy of the nortwest part of the Kanto Plain.

2. 路線沿いの地形概説

大宮から高崎にいたる路線は,関東平野の西部から北 西部を通る.南部の大宮付近から鴻巣付近までは,関東 平野西部の大宮台地と妻沼低地上を走る.この地域は, 南西方の荒川低地,北東方の加須低地・中川低地にはさ まれ,相対的に高い地域を構成している.大宮台地上の 水準点(483~493)は標高 20~25 m,妻沼低地上の水 準点(494~497)は標高 15~20 m である.

北部の497から522にいたる水準点路線は,関東平野 北西縁の丘陵地域と利根川低地との境界付近を走る.熊 谷付近の 500 から深谷付近の 507 までの水準点は櫛引台 地の縁辺に位置し,標高は 25~40 m である.本庄付近 の 511 から 515 は本庄台地の縁辺にあり,標高は 50~65 m である.新町から高崎付近までの 516 から 522 まで は岩野谷丘陵上にあり,標高は 60~100 m である.こ のように,大宮から高崎にいたる水準点路線は,大宮台 地から妻沼低地にいったん低くなるが,ここから櫛引台 地,本庄台地,岩野谷丘陵へと次第に標高が高くなって いく.なお,これらの台地と台地との間は河川によって 境され,境界付近では,標高が多少低くなる傾向がある. 第1表 大宮(483)から高崎(522)にいたる一等水準点の検測成果表.地理調査所・国土地理院の一等水準点検測 成果集録による.

Table 1 Change of height of bench-marks from Omiya (no. 483) to Takasaki (no. 522).

標石番号	1889 -1925	1925 -1932	1932 -1951	1950 -1965	1965 -1972	1972 -1980,81
522	*	18.0	0.0	-56.1	0.0	0.0
521	*	12.8	1.3	*	-21.0	-3.1
520	166.2	20.2	19.1	*	*	-2.7
519	160.9	27.6	10.1	*	-2.4	1.4
518	147.5	25.4	-10.6	-23.1	8.3	-3.7
517	185.2	9.5	*	-35.9	2.7	-7.1
516	149.8	19.5	-23.2	*	4.7	-5.0
515	146.5	25.7	-26.8	*	4.1	-2.1
514	142.4	28.0	-37.5	*	0.1	-7.0
513	144.4	38.0	-32.1	*	-0.7	-6.4
512	138.1	43.7	-36.2	*	*	-5.2
511	143.5	43.6	-40.5	*	*	-3.3
510	142.8	24.7	*	*	*	-12.2
509	104.9	-24.7	-103.8	*	*	-14.9
508	52.1	46.7	-49.5	*	*	-17.5
507	130.9	39.4	*	-6.1	-7.4	-12.7
506	117.0	31.5	*	*	-19.1	-16.5
505	106.6	27.2	-71.9	*	*	-22.6
504	103.6	8.1	*	*	*	-19.0
503	100.2	16.3	*	*	*	-24.4
502	102.6	5.6	-78.4	18.5	-19.8	-22.3
501	87.8	2.7	*	*	-18.1	-25.1
500	72.9	-3.0	*	7.7	-28.0	-26.7
499	-0.2	-30.1	-97.0	*	*	-29.0
498	, *	-15.2	-109.6	*	*	-36.2
497	172.8	-87.1	*	*	244	-33.4
496	42.2	-4.3	*	*	*	-52.8
495	55.8	-14.3	*	13.0	-50.3	-40.5
494	63.2	7.5	*	22.2	-26.0	-29.9
493	48.9	6.3	*	19.8	-31.4	-39.6
492	41.2	5.1	*	*	*	-42.9
491	36.0	3.5	-156.8	*	*	-49.9
490	41.9	4.3	-39.8	*	*	-122.0
489	37.9	-0.8	*	*	*	-91.5
488	43.3	0.1	-140.7	*	*	-91.1
487	36.7	-15.4	*	*	*	*
486	20.0	-0.8	*	*	*	-77.7
485	19.6	-23.3	*	*	*	-51.2
484	11.4	-2.2	*	4.2	*	-52.1
483	14.8	-2.5	-142.0	*	-152.5	-71.6

3. 水準点変動の一般的傾向

は、1889年に最初の測量がおこなわれ,その後 1925, 1932, 1950 (1951), 1965, 1972, 1980 (1981) 年に改 形断面図を示した.以下に,各測量期間ごとに水準点の 測が実施されている(第1表).

第2図は、大宮・高崎間の各期間ごとの水準点の変動 を、高崎付近の522を仮不動点として示したものである. 大宮付近の 483 から高崎付近の 522 に至る一等水準点 ただし, 1889-1925 年の変動は, 520 を仮不動点として いる.同図の下は,大宮・高崎間の水準点路線に沿う地 変動様式を検討することにする.



- 第2図 大宮-高崎間の水準点の変動の推移(上)と水準点路線に沿う地形断面図(下). 太い縦線は大きな地塊の境 界,縦破線は小さな地塊の境界.
- Fig. 2 Change of height of bench marks on the route from Omiya to Takasaki at each levelling interval. The bottom figure shows the topography on the route.

1889-1925年の変動

全体として,大宮付近の483から高崎付近の522に向かってしだいに上昇し,その量は150mmに達する. 年平均で約4.2mmになる.この間において,497-499, 508-509,517は変動量が上記の一般的傾向からはずれる.これらの水準点にはさまれる483-496,500-507, 510-516,518-520は,ほぼ直線にのるように変動している.

1925-1932 年の変動

全体として見ると、大宮付近の483から深谷付近の 508に向かって上昇し、511から高崎付近の522に向か ってはゆるやかに沈降していく.しかし、483に対して 522 は隆起していて、その量は約20mm、年平均約3 mm に達する.この期間にも、ほぼ直線にのるように 変動する単元を識別することができる.すなわち、483-496、498-508、510-522である.これらにはさまれた水 準点は、いずれも沈降する傾向を示す.

1932-1951 年の変動

全体として見ると、大宮付近の483から高崎付近の 522に向かって上昇し、その量は約140mm、年平均約7mmに達する.この期間は測量不能な水準点が多い が、ほぼ直線にのる変動単元を識別することができる. すなわち、491-508、511-522である.

1950-1965 年の変動

この期間は、これまでの変動傾向とは逆に、大宮付近 の483から高崎付近の522に向けて沈降しており、その 量は約60mm、年平均約4mmに達する.この期間 は、水準点の欠測が多く、変動単元の識別はできない.

1965-1972 年の変動

大宮付近の 483 から 518 に向かって上昇し,そこから 高崎付近の 522 に向かって多少沈降するが,全体として 483 から 522 に向かって大きく上昇傾向を示す.その量 は約 150 mm,年平均約 9 mm に達する.この期間も 水準点の欠測が多く,変動単元の識別は困難である.

1972-1980年の変動

大宮付近の483から490に向かって沈降傾向を示すが、 490から高崎付近の522に向かっては上昇する.しかし、 483に比較して522は上昇していて、その量は約70 mm,年平均約9mmに達する.この間、483-490、 491-496、497-522がほぼ直線にのるような変動をする 単元として識別することができる.

以上見てきたように、この水準点路線に沿う変動は、 大宮付近の 483 から高崎付近の 522 に向かってしだいに 上昇する傾向を示す.このような傾向は、前節でのべた この水準路線に沿う地形と調和的である.上記の運動傾



- 第3図 大宮-高崎間の水準点の累積変動図.欠測した水準点は,変動量を内挿して求めている.高崎の水準点 522 を 基準とする.
- Fig. 3 Cummulative change of height of bench marks on the route from Omiya to Takasaki.



第4図 大宮の水準点 483 に対する高崎の水準点 522 (520) の変動の推移.



向は時に逆転することがあるものの,全体として上昇す る傾向は積算され,その量は91年間に約470mm,年 平均約5mmに達する(第3図).この量を単純に積算 すると,1万年間で約50mに達し,ほぼ大宮・高崎間 の標高差に近い値になる(第4図).なお,関東平野の 造盆地運動は,約10万年前の下末吉面の高度変化が約 50mに達し(貝塚,1974),約7万年前の常総粘土層 とその相当層の高度変化が同程度に達する(小玉ほか, 1981)程度のものであることから,現在の変動が,第四 紀後半の変動より一桁大きいものであることがわかる.

この間,変動量がほぼ直線にのるような単元,すなわち地塊状の変動単元が識別される.そして,それら変動単元の境界は,ほぼ一定している.すなわち,489-491,496-500,507-510,516-518である.それらに境された483-489,491-496,500-507,510-516,518-522は地塊



- 第5図 大宮-高崎間の1889-1925年の水準点の変動量と等変動量線.数字の単位はmm.矢印は隣り合う3点の水準点の変動量から求められる傾動方向.矢印の長さは傾動量に比例して示す.点破線は大きな,破線は小さな地塊の境界.
- Fig. 5 Vertical earth movement calculated from the relative change of the height of bench marks from 1889 to 1925. Arrows indicate the direction of inclination calculated from the relative change of height of successive three bench marks. Broken lines and shaded areas are the supposed boundaries of land blocks.

状に変動する単元をなす.

4. 水準点路線付近の平面的変動傾向

水準点の標石は、街道に沿って設置してあるために、 隣りあった標石どおしを結んだ線は多少直線からずれて、 ジグザグすることになる.このような性質を利用して、 3つの水準点を含む地域が剛体的な地塊運動をしている 場合に、その傾動方向と傾動量を求めることができる (鈴木ほか、1974).傾動方向が求められると、各水準点 の変動量とくみあわせて等変動量線を傾動方向に直交し て引くことができる.以下で議論する等変動量線は、こ のようにして引かれたものである.3つ以上の水準点を 含む地域が剛体的な地塊運動をしている場合、地塊内に ある、ある水準点に対する他の任意の水準点の方位を横 軸に、それら相互の変動量の差の単位距難に対する値を 縦軸にとると、それらはサインカーブにのる(Miyabe, 1931).サインカーブが描ければ、それから地塊の最大 傾斜方位と傾斜率を求めることができる.この方法を以 下では宮部の方法とよぶことにする.

このようにして求められた水準点路線付近の平面的な 変動傾向について,以下にのべる.

1889-1925年の変動(第5図)

大宮から鴻巣付近の 483-496 ののる地塊(ブロック) は,ほぼ北北西-南南東の走向で,東北東方向への傾動 傾向を示す.宮部の方法による傾動方向は N 50° E で, 最大傾斜率は 15.8×10⁻⁶ である(第6図).502-507 の のるブロックは,北西-南東の走向で北東方向への傾動 を示す.宮部の方法による傾動方向は N 41° E で,最 大傾斜率は 12×10⁻⁶ である(第6図).502 から南東方



-10





向の 500 に向かっては、かなり急な沈降を示し、地塊に はのらない.

510-512 は、ほぼ東西の走向で、北方への傾動を示す. 宮部の方法による傾動方向は N 10°E で、最大傾斜率 は 12×10^{-6} である(第6図). 513-516 は、西北西-東 南東の走向で、北北東方向への傾動を示す. なお、第2 図では、510から 516 は一つの地塊として運動している ようにみえるけれども、平面的な検討結果によると、上 記のように 2 つの単元に分けられることがわかる. 518-520 は、北西-南東の走向で、北東方向への傾動を示す.

1925-1932年の変動(第7図)

大宮台地北部の489-494ののるブロックは,西北西-東南東の走向で南南西方向への傾動を示す.501-504は, 北西-南東の走向で,南西方向への傾動を示す.この間 の宮部の方法による傾動方向はS38°Wで,最大傾斜 率は15.5×10⁻⁶である(第8図).なお,500と501間 は等変動量線はつながらず,小さな地塊の境界をなすも のと考えられる.505-508ののるブロックは,ほぼ東西 の走行で南方への傾動を示す.511-516は、東西の走向 で北方への傾動を、518-521は、やはり東西の走向で北 方への傾動を示す.なお、516と518間、521と522間 は等変動量線がつながらず,小さな地塊の境界をなすも のと思われる.511-516間に宮部の方法を適用しての傾 動方向はN18°Eで,最大傾斜率は16.2×10⁻⁶である.

1932-1951 年の変動

511-516 間に宮部の方法を適用して求めた傾動方向は N 29°E で,最大傾斜率は 16.2×10⁻⁶ である(第9図). 他の区間は欠測の水準点が多く,平面的な変動傾向を求



- 第7図 大宮-高崎間の1925-1932年の水準点の変動量と等変動量線、凡例は第5図に同じ、
- Fig. 7 Vertical earth movement calculated from the relative change of height of bench marks from 1923 to 1932. Regend is same as Fig. 5.



第8図 1925-1932年の水準点の変動から地塊の傾動方向 を宮部の方法で求めた図.

Fig. 8 Sine-curves indicating the tilting of the land blocks.

めることができない.

1950-1965 年の変動

この期間は、欠測の水準点が多く、平面的な変動傾向 を求めることができない。

1965-1972 年の変動

513-519間に宮部の方法を適用して求めた傾動方向は N 31°E,最大傾斜率は8.1×10⁻⁶である(第10図). 他の区間は欠測の水準点が多く,平面的な変動傾向を求 めることができない.



第9図 1932-1951 年の水準点の変動から地塊の傾動方向 を宮部の方法で求めた図.

Fig. 9 Sine-curve indicating the tilting of the land blocks.



第10図 1965-1972年の水準点の変動から地塊の傾動方向 を宮部の方法で求めた図.

Fig. 10 Sine-curve indicating the tilting of the land blocks.

1972-1980・1981年の変動(第11図)

483-489 ののるブロックは、ほぼ北北西-南南東の走 向で、東北東方向への傾動を示す、491-496 は、ほぼ北 西-南東の走向で、北東方向への傾動を示す、この間の 宮部の方法による傾動方向は N 42° E で、最大傾斜率 は 15×10⁻⁶ である(第 12 図)、489、491 間は等変動量 線がつながらず、地塊の境界が存在することを示してい る、497-510 は、ほぼ北西-南東の走向で、北東方向へ の傾動を示す、この間の 497-504 に宮部の方法を適用し 求めた傾動方向は N 52° E で、最大傾斜率は 11.5×



第11図 大宮-高崎間の 1972-1980. 1981 年の水準点の変動量と等変動量線. 凡例は第5 図に同じ. Fig. 11 Vertical earth movement calculated from the relative change of height of bench marks from 1972 to 1980 or 1981. Regend is same as Fig. 5.

10⁻⁶である(第12図).511-522は、西北西-東南東の 走向で、北北東への傾動を示す.この間の510-516に宮 部の方法を適用しての傾動方向はN28°Eで、最大傾 斜率は11.4×10⁻⁶である(第12図).

以上各期間の平面的な変動傾向を検討したが、その結 果をまとめて第13図に示す.483-489ののる地塊は、 北北西-南南東の走向で、東北東方向に傾動することが 多い.491-496は、北西-南東の走向で、北東方向に傾 動することが多いが、西北西-東南東走向で、南南西方 向に傾動することもある.500-507は、西北西-東南東 の走向で、北北東方向に傾動することが多いが、1925-1932年には、この傾動とは逆方向の傾動を示した.510-522は、西北西-東南東の走向で、北北東方向に傾動す る.

高崎南方地域に、1950-1965年を除く各期間の宮部の

方法による傾動量を求めることのできる地域がある. この地域は、傾動方向はほぼ一定して北北東方向に向かい、その量は 76 年間に約 64×10^{-6} に達する. 年平均約 0.8 $\times 10^{-6}$ である(第 14 図).

5. 変動様式と地形との関係

これまでに,水準点の変動様株を,改測期間ごとに検 討してきたが,その変動様式と地形との関係についてつ ぎに検討することにする.

すでに最初のところで見たように,関東平野西部を走 る一等水準点は.大宮から北西方の高崎に向かって地形 的に高度が高まるのに対応して,隆起量を増していく (第3図).また平面的に見ると,一般に北北東ないし東 北東方向への傾動傾向を示し,台地ないし丘陵側の相対 的な隆起,低地側の相対的な沈降傾向を示している(第 13図).ただし,1925-1932年の深谷から熊谷付近にい

関東平野北西部の大宮・高崎間の水準点変動と地形との関係(鈴木ほか)





たる地域の変動は,逆の傾向を示している. このような 一般的な傾向からはずれる変動様式は,1931年9月21 日に発生した西埼玉地震(震央位置,東経139.23°,北 緯36.15°,深度0km,M6.9)(宇佐美,1987)と関 係するものと思われる.

さらにこまかく見てみると、大宮台地と妻沼低地上の 水準点は、490付近で時に不連続的な運動を示す.この 付近は、南西方の武蔵野台地と入間台地との境界をなす 北東-南西方向に直線的に走る谷の延長にあたり、それ らとの関係が注目される、櫛引台地上の水準点の500-507 はいつもほぼ連続的な変動様式を示す.なお、この 櫛引台地の水準点変動は、地形面の傾きに対応して北東 方への傾動傾向を示すことが多いが、西埼玉地震をはさ む 1925-1932 年の変動が逆の傾向を示すことは、すでに のべた.

510-516 はやはり連続的な変動様式を示す単元(地塊) であるが,これは本庄台地にほぼ対応する.この路線付 近は,いずれの期間も地形面の傾きに対応して北北東方 向への傾動傾向を示す.その傾動傾向の時間的推移を第 14 図に示した.

518-522 はほぼ連続的な変動様式を示す単元であるが、 これは岩野谷丘陵に対応する.この単元も北東方向への 傾動傾向を示す.

以上見てきたように,関東平野西部の台地や丘陵は, それぞれ地塊状の傾動運動をおこなっており,地形の起 状を増大する運動が現在進行していることを示している と考えられる.

なお、1931年の西埼玉地震に際しての液状化による



第13 図 大宮-高崎間の水準点の変動の推移と地塊単元. 細破線は, 宮部の方法を適用した水準点. 矢印は傾動方向. 数字は傾動方向と傾動量.

Fig. 13 Geodetic land blocks and the direction of their tiltings.



Fig. 14 Progress of tilting of the land block in the Honjo Upland to the south of Takasaki.

土砂の噴出地域の分布は、台地や丘陵の分布と関係して、 台地・丘陵と低地との境界付近、丘陵や台地相互の境界 付近に起きていることがわかる(第15図). Imamura (1934)は、この土砂の噴出にともなって大きな被害が 出たこと、それが上記の地塊運動と関係をもっているこ とをのべている. しかし地塊運動と土砂噴出地域との関 係は必ずしも明確でないように思われる. また家屋の被 害との関係も同様である(第16図).

6. ま と め

関東平野西縁の中仙道ぞいに設置されている一等水準 点の改測資料を解析した.その結果,次のようなことが 明らかになった.

1. 大宮から高崎に向かって,水準点高度の経時変動 は,時に逆転することはあるものの一般に上昇する傾向 を示す.大宮に対して高崎の水準点高度は,1889年か ら1980・1981年の90年間に約50cm 上昇しているこ



- 第15図 1931年9月21日の西埼玉地震における噴砂地域の分布図. 熊谷観測所(1931)にもとづき作図. 破線は大きな地塊の境界.
- Fig. 15 The areal distribution of sand volcanos due to liquefaction at the time of the Nishi-Saitama earthquake of Sept. 21, 1931.



第 16 図 西埼玉地震に際しての市町村別家屋全壊数. 熊谷観測所 (1931) にもとづき作図. 破線は大きな地塊の境界.
Fig. 16 The areal distribution of destroyed houses at each city, town and village at the time of the Nishi-Saitama earthquake of Sept. 21, 1931.

とになる.

2. 水準点の変動には,直線上にのるような変動単元 が識別される.それらの単元の境界は,ほぼ一定してい る.

3. この変動単元は、櫛引台地・岩野谷丘陵にほぼ対応していて、それぞれ地塊状の変動様式を示す.

4. 各単元の平面的な変動様式を検討すると、一般に 地形面の傾斜に対応して台地ないし丘陵側から低地側に 傾動するような傾向を示す.

5. 以上の事実から,現在地形面の傾きを増幅するような運動が活発に進行していることがわかる. なおその 量は第四紀後半の平均的な変動量よりも一桁大きく,現 在は変動の活発な時期にあたると思われる.

参考文献

Imamura, A. (1934) Further notes on the northward movement of crustal deformation along the western boundary of the Kwanto Plain with special reference to the block movement responsible for the disastrous earthquake of September 21, 1931. Jap. Jour. Astr. Geophys., vol. 11, p. 95-112.

- 貝塚爽平(1974)関東地方の島弧における位置と第 四紀地殻変動.関東地方の地震と地殻変動 (垣見・鈴木編)、ラティス、p. 99-118.
- 小玉喜三郎・堀口万吉・鈴木尉元・三梨 昻(1981) 更新世後期における関東平野の地塊状造盆 地運動. 地質学論集, no. 20, p. 113-128.
- 熊谷観測所(1931)西埼玉地震強震報告. 験震時報, vol. 5, p. 277-317.
- Miyabe, N (1931) Blocks in the earth's crust and their movement. Bull. Earthq. Res. Inst., vol. 9, p. 256-270.
- 鈴木尉元・小玉喜三郎・小北 悟・石川正晴・村田 康夫(1974) 房総半島の水準点変動と地質 構造との関連性.地調月報, vol. 25, p. 19-35.
- 宇佐美龍夫(1987)新編日本被害地震総覧. 435 p., 東大出版会.