

― 地球をよく知り、地球と共生する ―



平成 28 年 (2016 年) 熊本地震及び関連情報【速報】





地質調査総合センター



GSJ地質ニュース 2016 Vol.5 No.5

5月号	
口絵 137-148	平成 28 年(2016 年) 熊本地震及び関連情報
	「第一報」余震分布と周辺の地質<地質調査総合センター
	「 第二報」2016 年 4 月 15 日からの九州中部の地殻活動 関連情報 地質調査総合センター
	「 第三報」緊急現地調査報告 白濱吉起・森 宏・丸山 正・吉見雅行
	熊本地震による地下水資源への影響について 町田 功・小野昌彦・丸井敦尚
口絵 149-152	2015 年ネパール・ゴルカ地震による歴史的 建造物の被災状況
	プラダン・オム・加藤碵一
153-163	ネパールのジオ・地震瞥見 加藤碵一・プラダン・オム
	164 新刊紹介「隕石でわかる宇宙惑星科学」
	ニュースレター 165 日本海洋データセンター (JODC) 設立 50 周年に関 わる海上保安庁長官表彰について
	166 CCOP-GSJ/AIST-NAWAPI Groundwater Project Phase III Meeting 開催報告
	168 受賞・表彰「産総研理事長賞受賞」

Cover Page



Surface earthquake faults of 2016 Kumamoto Earthquakes. (Photograph and caption by Yoshiki SHIRAHAMA)

2016 年 熊本 地 震 に と も な い 出 現 し た 地 表 地 震 断 層

2016年4月14日及び16日に発生した地震にともない,震源域にあたる 熊本県上益城郡益城町及び周辺地域において,同月16日と17日の二日間, 地表変状の概要把握を目的とした緊急調査を実施した.写真は上陳堂園地区 の田畑に確認された右横ずれ断層による地表変位を示す.畦道を基準にした 時の簡易計測による変位量は約2mであった.写真は北西方向に向かって 撮影.

(写真・文:白濱吉起 / 産総研 地質調査総合センター 活断層・火山研究部門)



平成28年(2016年)熊本地震及び関連情報 「第一報」余震分布と周辺の地質[2016年4月15日]

地質調査総合センター¹⁾

https://www.gsj.jp/hazards/earthquake/kumamoto2016/ より転載

平成 28 年 (2016 年) 4 月 14 日に発生した熊本地方の地震 の関連情報

2016年4月14日21時26分頃,熊本県熊本地方を震 源としたマグニチュード6.5(気象庁暫定値)の地震が発生 しました.産総研地質調査総合センターでは,地震の発生 を受けて,組織的な対応を取るため「緊急地震調査対応本 部」を設置しました.地質調査総合センターでは,ウェブ サイトを通じて本地震に関する研究情報を発信して参りま す.

ウェブサイト開設後,2016年4月16日午前1時25 分頃に,さらに規模の大きな地震が発生し,活発な地震活 動は熊本県阿蘇地域,大分県別府地域にも広がっていま す.地質調査総合センターでは,今回の九州中部地域を中 心とする地震活動などに関する調査結果等につきまして ウェブサイトを通じて,ご紹介していく予定です.

余震分布と周辺の地質



第1図 産総研シームレス地質図に、今回の本震の震央とおよその 余震の分布を重ねたもの. 点線の枠内の丸は国立研究開発法人防災科学技術研究所 Hi-net 地震観測システムの自動処理結果による本震と余震 (2016年4月15日9時まで)を示す.



第2図 第1図の点線の枠内の拡大図. 丸は国立研究開発法人防災科学技 術研究所 Hi-net 地震観測システム の自動処理結果による本震と余震 (2016年4月15日9時まで)を示 す.基図は20万分の1地質図幅「熊 本」(2004)と「八代及び野母崎の 一部」(2010)を使用.

1) 産総研 地質調査総合センター

Geological Survey of Japan, AIST(2016)2016 Kumamoto Earthquakes: report 1.



平成28年(2016年)熊本地震及び関連情報 「第二報」2016年4月15日からの九州中部の地殻活動関連情報 [2016年4月16日]

地質調査総合センター1)

https://www.gsj.jp/hazards/earthquake/kumamoto2016/ より転載

2016 年 4 月 15 日からの九州中部の地殻活動関連情報 を掲載します.

熊本県から大分県にかけて活発になった地震活動情報, 南阿蘇村の斜面崩壊,阿蘇火山に関する情報を掲載します.

九州中部の地震活動と周辺の地質

地震は日奈久断層帯北部から布田川断層帯北部、阿蘇山

を経て別府-万年山断層帯分布域に連続する.別府湾から 九重・阿蘇を経て島原半島に至る延長約 200 km,幅 20 ~30 kmの範囲には溝状の地質構造が存在し,「別府-島 原地溝」と呼ばれている.余震分布は,おおまかには「別 府-島原地溝」沿いに分布している.ただし,地溝南部に も延びている.



第1図 平成28年 (2016年) 熊本地震の4月14日21時26分の地震 (M=6.5),4月16日1時25分の地震 (M=7.3)の震央 (オレンジの丸:気象庁暫定解) 及び余震の震央分布 (青丸).余震は,国立研究開発法人防災科学技術研究所 Hi-net 地震観測システムの自動処理結果 (2016年4月14日0時~4月16日12時) による.丸の大きさはマグニチュードに比例している.赤線は活断層を表す.基図は,20万分の1日本シームレス地質図による.

1) 産総研 地質調査総合センター

Geological Survey of Japan, AIST (2016) 2016 Kumamoto Earthquakes: report 2.



20万分の1地質図に震央分布を示した図(震源地域周辺)

第2図 今回の地震の震源となった日奈久断層帯や布田川断層帯は,白亜紀の付加体(緑川断層帯の南側)やジュラ紀の変成岩(同断層帯の北 側)からなる丘陵部と熊本平野や八代平野との境界に位置する活断層である.4月14日の地震(M6.5)の震源は日奈久断層帯上に,4 月16日の地震(M7.3)は布田川断層帯上に位置している.青丸は国立研究開発法人防災科学技術研究所 Hi-net 地震観測システムの自 動処理結果による震央を示す(2016年4月14日0時~4月16日12時).オレンジ色の丸は気象庁暫定解による4月14日に発生し たM6.5の地震及び4月16日に発生したM7.3の地震の震央を示す.基図は,20万分の1地質図幅「熊本」(2004)「八代及び野母崎 の一部」(2010)を使用.(2016年4月18日;活動の進展,震源位置の再解析にともない,最新の震源分布図に修正)

第3図 4月16日にM7.3の地震が発生した後に、
阿蘇カルデラ周辺で地震活動が活発化した。
震央は阿蘇カルデラの北部に集中しており、その分布は北東-南西方向に延びている。
丸は国立研究開発法人防災科学技術研究所Hi-net 地震観測システムの自動処理結果
(2016年4月14日0時~4月16日12時

まで). 丸の大きさはマグニチュードに比 例している. 基図は, 20万分の1地質図 幅「熊本」(2004)「大分」(2015)を使用.

20万分の1地質図に震央分布を示した図(別府周辺)

第4図 4月16日にM7.3の地震が発生した後に、大分県別府市や由布市で地震活動が活発化した. 震央は別府-万年山断層帯上に位置しており、その分布方向(東北東-西北西)も同断層帯の走向と調和的である.
丸は国立研究開発法人防災科学技術研究所 Hi-net 地震観測システムの自動処理結果(2016年4月14日0時~4月16日12時まで).
丸の大きさはマグニチュードに比例している. 基図は、20万分の1地質図幅「大分」(2015)「中津」(2009)を使用.

南阿蘇村の斜面崩壊について

第5図 2016年4月16日未明のM7.3 (気 象庁による)の地震で,南阿蘇村 周辺で多くのがけ崩れが発生した. 黒川にかかる阿蘇大橋西側の斜面で は特に大規模な崩壊が発生した.こ こは阿蘇カルデラの西縁で以前の先 阿蘇火山(80~40万年前)の溶岩や 火砕岩が分布する.カルデラ壁は一 般に急傾斜で,今回のような大きな 地震動で崩壊することがある.この ほか地獄温泉などの温泉地の崩壊は, 後カルデラ火山の溶岩流からなる急 傾斜地で起きたものである.図は, 火山地質図 No.4「阿蘇火山地質図」 (1985)より.

第6図 崩壊地周辺(第5図の黄色い点線枠内)の拡大図(基図は、火山地質図No.4「阿蘇火山地質図」(1985)).

平成28年(2016年)熊本地震及び関連情報 「第三報」緊急現地調査報告[2016年4月18日]

白濱吉起¹⁾・森 宏¹⁾・丸山 正¹⁾・吉見雅行¹⁾ https://www.gsj.jp/hazards/earthquake/kumamoto2016/kumamoto20160419.html より転載

2016年4月14日及び16日に発生した地震にともない, 震源域にあたる熊本県上益城郡益城町及び周辺地域におい て,同月16日と17日の二日間,地表変状の概要把握を 目的とした緊急調査を実施した(第1図).調査は16日未 明のM7.3の地震の発生後である.調査の結果,震源域付 近に位置する日奈久断層帯北部の高野-白旗区間と布田川 断層帯の布田川区間において断続的に連なる地表地震断層 を確認した(第1図).また,布田川断層帯の宇土区間に おいても地表地震断層の可能性がある地表変状が見出された.いくつかの地点では、メジャーとコンパスを用いた簡 易測量により変位量を計測した.観察された地表地震断層 を含む地表変状を簡単に紹介する(写真1~16).

なお,広島大学の中田 高名誉教授,京都大学の後藤浩 之准教授並びに株式会社パスコの小俣雅志氏には地表地震 断層の出現位置についての貴重な情報を提供していただい た.

市圏活断層図(池田ほか, 2001).

緊急現地調査において確認された 地表地震断層及び地表変状の分 布.基図は,国土地理院発行の都

笛1図

1) 産総研 地質調査総合センター 活断層・火山研究部門

SHIRAHAMA, Y., MORI, H., MARUYAMA, T. and YOSHIMI, M. (2016) 2016 Kumamoto Earthquakes: report 3.

地表地震断層と判断した地点の写真

写真1 堂園集落の田畑に見られる右横ずれ変位とずれによって生 じたモールトラック.写真は北東方向に向かって撮影.断 層は青いビニールハウスの右を通り,山中へ続く.白矢印 は断層位置,赤矢印は変位センスを表す.(2016年4月16 日撮影)

写真2 堂園集落の田畑に見られる右横ずれ変位. 写真は北西方向 に向かって撮影. 畦道を基準にした時の右横ずれ変位量は 約200 cm. (2016 年 4 月 16 日撮影)

写真3 上陳集落の舗装道路に見られる短縮変形.写真は南東方向 に向かって撮影.上下変位量は約40 cm.断層は N70E 方向 に続く.(2016 年 4 月 16 日撮影)

写真4 下陳集落西方に見られる右横ずれ変位と モールトラック.写真は北東方向に向かっ て撮影.右横ずれ変位量は約100 cm,上下 変位量は約20 cm.(2016年4月16日撮影)

写真5 三竹集落の畑に見られる縦ずれ変位. 写真は北東方向に向 かって撮影.上下変位量は約35 cm.奥に見える交差点付近 にも同様の変位が連続.(2016年4月16日撮影)

写真6 下陳集落西方に見られる N70W 走向の左横ずれ成分をとも なう水田の撓曲変形.写真は西北西方向に向かって撮影. 上下変位量は約15~20 cm,左横ずれ変位量は約20 cm. (2016年4月16日撮影)

写真7 三竹集落南西の水田に見られる右横ずれ変位.写真は北東 方向に向かって撮影.断層はガードレールの歪み部分から 道路を通り,奥の人家の右を通過して,写真5へと連続す る.(2016年4月16日撮影)

写真8 赤井集落「益城町町民いこいの家」駐車場に見られる右横 ずれ変位. 写真は北西方向に向かって撮影. 右横ずれ変位 量は約40~50 cm. (2016年4月16日撮影)

写真9 砥川集落西側の水田に見られる右横ずれ変位とモールトラック. 写真は北東方向に向かって撮影. (2016年4月16日撮影)

写真 12 土山集落西方の舗装道路に見られる右横ずれ変位. 写真は 西方向に向かって撮影. (2016 年 4 月 16 日撮影)

写真10 砥川集落西側の水田に見られる右横ずれ変位. 写真は南南 東に向かって撮影. 耕作跡を基準にした時の右横ずれ変位 量は約50 cm. (2016 年 4 月 16 日撮影)

写真11 飯野小学校南の国道443 号線に見られる縦ずれ変位. 写 真は西南西方向に向かって撮影.上下変位量は約15 cm. (2016 年 4 月 16 日撮影)

写真 13 高木集落の水田に見られる右横ずれ変位. 写真は南方向に 向かって撮影. 右横ずれ変位量は約 50 cm. (2016 年 4 月 17 日撮影)

写真 15 櫛島集落南縁沿いの舗装道路に見られる上下変位をともな う開口亀裂.写真は東北東方向に向かって撮影.上下変位 量はおよそ 10 cm. 亀裂は北東南西方向の田畑に断続的に 分布.(2016年4月16日撮影)

←写真 14 上高野集落の舗装道路に見られる右横ずれ変位. 写真は東方向に向かって撮影. 側溝を基準とした時の右横ずれ変位量は約 50 cm. (2016 年 4 月 17 日撮影)

写真 16

年4月17日撮影)

櫛島集落南方の地形的高まりと水田との境界に生じた南上がりの開口亀裂と南側の撓み上がりによって生じた柵の変形.写真は西南西方向に向かって撮影.上下変位量はおおよそ20cmかそれ以上.地形境界にそって南上がりの撓みと開口亀裂が連続的に見られる.白矢印は撓みの形状を表す.(2016)

参考資料

池田安隆・千田 昇・中田 高・金田平太郎・田力正好・高沢信司:都市圏活断層図 [熊本],国土地理院技術資料 D.1-No.368,(2001)

平成 28 年(2016 年) 熊本地震及び関連情報 熊本地震による地下水資源への影響について [2016 年 4 月 26 日]

町田 功¹⁾・小野昌彦¹⁾・丸井敦尚¹⁾ https://www.gsj.jp/hazards/earthquake/kumamoto2016/kumamoto20160426.html より転載

熊本市やその周辺の市町村の地下には,第1帯水層(浅 層)と,第2帯水層(深層)という主に2つの帯水層が存 在します.例えば江津湖周辺では,第1帯水層の基底面 は標高-20m付近,第2帯水層の基底面は-200m付近(第 1 図参照)にあります.そのうち,地下水資源として重要 なのは第2帯水層の地下水です.

従来の研究により,第2帯水層の地下水の主な涵養域 (地表から水が浸透して第2帯水層に入っていく地域)は 白川中流域であることがわかっています(第2図の"涵養 域"と描かれている領域).第2帯水層内の地下水位の分 布図によると,涵養域である白川中流域から概ね南西に向 かう地下水の流れが生じていることがわかります(第2図 の矢印).地表まで到達している断層は熊本市街地の南に 位置していますので,熊本地域全体の地下水資源に劇的な 変化が生じるとは考えにくい状況です.ただし,地震によ る地殻の伸縮や強い地震動によって,一時的な地下水位の 変化や地下水の濁りが観測されることもあり,今後も注意 深い観測が必要です.

なお,図は水文環境図 No.7「熊本地域」(2014) に収録 されており,原図は熊本県・熊本市(1995)より引用して います.

第1図 第2帯水層の基底面分布図. 地下水資源を胚胎している帯水層(地下水の容れものとなる地質)の下面深度です. 帯水層の深度は場所によって大きく異なります.断層の位置は熊本県・熊本市(1995) によります.

MACHIDA, I., ONO, M. and MARUI, A. (2016) 2016 Kumamoto Earthquakes: related information.

関連情報

産総研・地質調査総合センターでは,地質図及び阿蘇火山中岳の 2014 年からの一連の噴火に関して,以下の関連情報を公開しています.

- 九州地域の活断層と震央分布(地質図 Navi)(https://gbank.gsj.jp/ geonavi/geonavi.php?lat=32.92678&lon=131.08112&z=10&b asemap=Google_Terrain&layers=&ol=activeFaults,GsjKumamot oQuake)
- 阿蘇火山地質図(日本の火山データベース)(https://gbank.gsj.jp/ volcano/Act_Vol/aso/index.html)
- 阿蘇火山地質図(凡例のみ)(https://gbank.gsj.jp/volcano/Act_Vol/ aso/map/legend04.html)
- 衛星画像: 2016年4月20日 (11:08:16撮影 ASTER 画像を地 質図 Naviに追加 (https://gbank.gsj.jp/geonavi/geonavi.ph p?lat=32.97172&lon=130.90328&z=10&basemap=Google_ Terrain&layers=&ol=eqKumamoto_ASTER-VA)
- 地質図(地質図 Navi):20万分の1地質図幅「熊本」「八代及び野 母崎の一部」(https://gbank.gsj.jp/geonavi/geonavi.php?lat=32 .70895&lon=130.76165&z=13&layers=1044,1172,seamless_ geo_detailed)
- 20万分の1日本シームレス地質図詳細版全国統一凡例(https:// gbank.gsj.jp/seamless/legend_shosai.html)
- 20万分の1地質図幅「熊本」(https://www.gsj.jp/data/200KGM/ JPG/GSJ_MAP_G200_NI5211_2004_200dpi.jpg)

- 20万分の1地質図幅「八代及び野母崎の一部」(https://www.gsj.jp/ data/200KGM/JPG/GSJ_MAP_G200_NI5212_2010_200dpi. jpg)
- 20万分の1地質図幅「大分」(https://www.gsj.jp/data/200KGM/ JPG/GSJ_MAP_G200_NI5205_2015_200dpi.jpg)
- 阿蘇火山中岳の噴火情報(火山研究情報)(https://www.gsj.jp/ hazards/volcano/asokazan2014/)
- 阿蘇山(日本の火山データベース)(https://gbank.gsj.jp/volcano/ Quat_Vol/volcano_data/J33.html)
- 火山地質図 No. 4「阿蘇火山地質図」(地質図カタログ)(https:// www.gsj.jp/Map/JP/volcano.html)
- 火山地質図 No. 4「阿蘇火山地質図」(地質図 Navi)(https://gbank. gsj.jp/geonavi/geonavi.php?lat=32.89509&lon=131.04321&z= 12&layers=820,seamless_geo_detailed)
- 平成 24 年 7 月九州北部豪雨による熊本県,阿蘇カルデラ北東部で発 生した斜面崩壊の地質学的背景 (https://www.gsj.jp/hazards/ landslide/120712aso.html)

※いずれの URL も 2016 年 5 月 11 日確認

2015 年ネパール・ゴルカ地震による 歴史的建造物の被災状況

プラダン・オム¹⁾・加藤碵一²⁾

a 地震前 b 地震の約3カ月後(7月) c 地震の約半年後(11月)の撮影.

第1図 カトマンズ・ダルバル広場 シヴァ寺院 Maju Deval

1) 応用地質株式会社 2) 産総研 名誉リサーチャー

シヴァ・パールヴァティー (Shiva Parvati) 寺院

第2図 カトマンズ・ダルバル広場

第3図 カトマンズ・ダルバル広場 バサンタプル(Basantapur)・ダルバル

第4図 カトマンズ・ビムセンタワー (Bhimsen Tower or Dharahara Tower)

第 5 図 カトマンズ・スワヤンブナート (Swoyambhu nath)寺院

第6図 パタン・ダルバル広場

第7図 パタン・ダルバル広場 ハリ・シャンカール(Hari Shankar)寺院

第8図 バクタプル・ダルバル広場 55 窓の宮殿

第9図 バクタプル・ダルバル広場 ヴァスタル・ドゥルガ(Vastala Durga)寺院

第 10 図 バクタプル・ダルバル広場 ファシ・デガ(Fasi Dega)寺院

第 11 図 ニャタポラ (Nyatapola) 寺院 (左) とバイラヴナート (Bhairavnath) 寺院 (右)

*写真の説明は、本号の加藤・プラダン「ネパールのジオ・ 地震瞥見」を参照されたい.

PRADHAN Om and KATO Hirokazu(2016)Damaged historical monuments in Nepal caused by 2015 Nepal-Gorkha earthquake.

Bhairavnath寺院

ネパールのジオ・地震瞥見

加藤碵一¹⁾・プラダン・オム²⁾

1. まえがき

2015年4月25日にネパールの首都カトマンズ北西方 のゴルカ(Gorkha)付近で,震源の深さ約15km, Mw 7.8 の地震(第1図左星印)が生じ,ネパール・ゴルカ地震と 称される.さらに同年5月12日には,カトマンズ東方(本 震の震源域東端付近)でMw 7.3の最大余震(第1図右星印) が発生し,多くの人的・物的被害が生じ,今,なお復旧の 途上にある.これを契機として筆者らは応用地質株式会社 の計らいで関係者らと現地調査を実施し,当該地の地形地 質や被災・復旧状況やネパール側の地質調査機関について 瞥見する機会を得た.詳細な報告は別途投稿中(早川ほか, 2016) であるが、それとなるべく重複を避け、視点を変 えてここでさらに紹介する次第である(本号口絵参照).

2. ネパールの地形・地質・テクトニクス

ネパールは、地形と地質・テクトニクスが密接に関連す る.すなわち北側のヒマラヤ山脈は、インド亜大陸とチ ベット高原を隔て、緩やかに南方に凸な弧を描いて平走す る3つの山脈、すなわち南から北へ、サブヒマラヤ・レッ サーヒマラヤ・高ヒマラヤに区分される.それらの境界は、 いずれも北側上がりのスラスト (MCT・MBT) が画してい る(第1図).

第1図 ネパールの地質略図(酒井, 2015に加筆).

1:花崗岩類, 2:チベット・テーチス堆積岩類, 3:高ヒマラヤ及びレッサー・ヒマラヤの結晶片岩類, 4:カリ・ガンダキ超グループ(ナ ワコット・コンプレックス), 5:タンセン グループ(含ドゥンリ層), 6:山間盆地及び前縁盆地堆積物, 7:第四紀堆積物(テライ平原).

キーワード:ネパール・ゴルカ地震,高ヒマラヤ,レッサーヒマラヤ,サブヒマラヤ, シワリク,地震被害

¹⁾ 産総研 名誉リサーチャー

²⁾ 応用地質株式会社

2.1 テライ平原

ヒマラヤ地域の隆起に起因する第四紀更新世以降の厚 い未固結河成堆積物からなる. さらに南方のインド側で はガンジス(Indo-Gangetic)平野に連なる. Main Frontal Thrust(MFT, 主前縁スラスト)が,本平野北縁を画し, 次項のサブヒマラヤとの境界をなしている.

2.2 サブヒマラヤ Sub Himalayas・前(外) ヒマラヤ(シ ワリク山地 Siwalik Range)

標高 900 m 前後 (~ 1,200 m)をなす.新第三紀中期中 新世・鮮新世ないしそれ以降 (第四紀更新世初期)のヒマ ラヤ山脈の急激な隆起に伴って,その前縁盆地に流出し たいわゆるモラッセ堆積物 (シワリク層:陸成の動植物化 石を多産.第2,3図)を主とし (一部異地性岩塊を含む), 積算層厚は 6,000 m 以上に達する.北縁で主境界スラス ト (Main Boundary Thrust: MBT) によって,次項のより 古いレッサーヒマラヤと境される (第1図).

第2図 南にシワリク山地を望む.

2.3 レッサーヒマラヤ Lesser Himalayas ・低ヒマラヤ Lower Himalaya

高ヒマラヤの南前縁をなす標高 2,000 ~ 5,000 m の北 西一南東性の山地(第4図)で,南縁を MBT によって,北 縁を主中央スラスト(Main Central Thrust, MCT)で境さ れ(第1図),主に変成・変形を受けた堆積岩類(メタ堆積 岩類)や結晶質岩類からなる.緩傾斜面では,棚田が各地 にみられる(第5図).レッサーヒマラヤ南部の標高 1,000 ~2,500 m の山地はマハーバーラト山地(Mahabharat Lekh(Range), ML)と称され,100万年前以降隆起が著 しく,現在でも年1~2 mm上昇しているといわれる. カトマンズ盆地は,本地帯で ML の北側に位置する山間 盆地で,その形成には ML の隆起が密接に関与している. (Stöcklin, 1980; Sakai *et al.*, 2006).

第4図 レッサーヒマラヤから北方の高ヒマラヤ遠望(カトマンズ西 方より).

第3図 シワリク層の河成礫・砂.

第5図 レッサーヒマラヤ地域で良く見られる棚田.

(1) レッサーヒマラヤ・メタ堆積岩類 Lesser Himalayan Metasediments:下位から Kuncha Group(主に先カンブ リア界の厚く単調なフリッシュ様岩相で、塩基性岩が併入 している), Nawakot Group(先カンブリア界~下部古生 界の一部逆転した浅海性堆積岩類(第6図)で、塩基性岩 が併入している),及び Tansen Group(二畳・石炭系~新 第三系中新統の砕屑岩類を主とする)と重なる.

(2) レッサーヒマラヤ結晶質岩類 Lesser Himalayan Crystallines:カトマンズナップを構成し,下位の Bhimphedi Group (主として先カンブリア界の堆積岩起源 の変成岩(緑色片岩)で,部分的にミグマタイト化・片麻 岩化している.花崗岩が貫入)を Phulchauki (Phulchoki) Group (上部は,前~中期古生代の石灰質岩を主とし,下 部は,砕屑岩やそれらがわずかに変成した岩石)が不整合 に覆う(古生代火成岩類については割愛).

2.4 高ヒマラヤ Higher Himalayas

大ヒマラヤ (Great Himalayas) とも称され,エベレスト (8,844 m) を始め多数の 6,000 m 以上のピークを有し, 最も形成年代が古い.北縁は,南チベット・ディタッチメ ント (South Tibetan Detachment, STD) で画され,地下深 部とその北方にはテチス堆積物からなるテチス帯が分布す る.

(1) チベット・テチス堆積岩類 Tibetan Tethys Sediments/
Tibetan sedimentary Zone: 化石に富んだ上部カンブリ
ア系~二畳系の堆積岩類と主に浅い中生代陸成堆積岩類
を主とするが,後者にはアンモナイトや矢石(ベレムナイト)を豊富に産出するジュラ紀石灰岩が挟まれる.

(2) 高ヒマラヤ結晶質岩 Higher Himalayan Crystallines:
先カンブリア紀基盤をなす高度変成岩で,片麻岩・ミグマタイト・硅岩・結晶質石灰岩などを含む(第7,8図).

第8図 結晶質岩は片理や節理の発達が著しく,岩塊としては脆弱 で,第6図横の川沿い道路脇では地震による崩壊が見られる.

第6図 Nawakot Groupの砂岩層に見られる2種の堆積構造(a)(b).

2.5 ヒマラヤ地域のテクトニクス

ヒマラヤ山脈は,後期白亜紀(約7,000万年前)に北上 を開始したIAP(インド・オーストラリア・プレート)と 北側に位置していたEUP(ユーラシア・プレート)間の大 陸プレート同士の衝突により生じた.古第三紀始新世(約 5,000万年前)になると,海底の堆積層が褶曲隆起し,ま た周縁部で火山活動が活発化していき,インド亜大陸と ユーラシア大陸の間にあったテチス海を完全に閉鎖した. 相対的に比重が軽かった堆積岩類は,海洋プレート下に は沈まずに隆起しヒマラヤ山脈を形成した.現在でもIAP は北上し,隆起上昇が継続して地震の多発地帯となってい る.

ヒマラヤ各帯を画する,ないしその内部を細分する上述 の西北西 – 東南東性のスラスト群(MFT, MBT, MCT)は, 地下深部に行くにつれてさらに傾斜を減ずるリストリック 断層の性質をもち,大部分が MFT に収れんしていくと推 定されている(例えば,酒井,2015参照).

3. カトマンズ地域の地形・地質

3.1 カトマンズ地域の地形

レッサーヒマラヤ内に位置するカトマンズ盆地(峡谷) は,東西約30km,南北約25km,平均標高1,340mで, 南北縁を東西性の活断層で画された第四紀構造盆地であ る.本盆地は,地形的には南を ML で境され,北はシバ プリ山地 (Shivapuri Lekh) で高ヒマラヤから隔てられてい る.盆地周辺から流入する支流は,盆地中央でバグマティ (Bagmati) 川に合流し,谷の南縁の最低高度 (標高約 1,200 m) の地点で ML を切って,ガンジス平野に南流する.シ バプリ山地南山麓では,顕著な沖積扇状地と湖成段丘が発 達し,ML 北斜面では,幾つかの沖積扇状地性段丘が分布 する.盆地内では,古い順に大きくゴカルナ段丘・ティミ 段丘・パタン段丘に区分されるが,高位段丘は,盆地南縁 の一部に発達するのみで,これは ML の隆起に関連すると 解されている. (Yoshida and Igarashi, 1984).

3.2 カトマンズ地域の地質・地形・テクトニクス

カトマンズ盆地(峡谷)及び周辺の基盤岩類:カトマンズ 盆地は,前述のカトマンズ・コンプレックスに属する変 成岩ナップとその上位に載るテーチス堆積岩類から構成 されるカトマンズ・ナップ上に位置する.両グループの 全層厚は,13 kmに達する.カトマンズ峡谷の北斜面は, 主に片麻岩・片岩質花崗岩からなるが,他の斜面や峡谷 中央部では弱変成を受けた Phulchauki Group からなる. Bhimphedi Group と花崗岩体は,カトマンズ峡谷の分水 界の外側で南方に露出する.

カトマンズ盆地(峡谷)内の被覆層(鮮新統~第四系):盆 地底の基盤を不整合で覆って以下の第四系(一部鮮新統)

第9図 カトマンズ盆地中央部の市街地 (カトマンズ中心部の西約3km に位置する丘の上に建てられたスワヤンブナート Swayambhunath 寺院より東を望む).

が分布する.従来,研究者によって区分が異なることが多 く,また盆地南北部で対比が必ずしも明確でないが,こ こでは,主に最近の記述に依拠する.なお,カトマンズ 市中央部におけるボーリングデータでは,約550m地 下で基盤岩に達している(酒井ほか,2000;Sakai *et al.*, 2012).なお,以下現地語の発音が不明確な場合は,英字 表現を優先し,補助的にカナ表記を付す.

(1) Terebhir 層: 主に盆地南部に分布し,基盤上に不整 合で載る最下位のいわゆる基底礫岩であるが,対比には課 題が残る (Dongol, 1987; Shrestha *et al.*, 1998; Yoshida and Igarashi, 1984; Yoshida and Gautam, 1988; Sakai *et al.*, 2001; Sakai, 2001).

(2) Lukundol 層: 従来鮮新世とされてきたが(例えば, Yoshida and Igarashi, 1984),最近の鮮新世~更新世境 界の見直し(2.58 Ma)を考慮するとほとんどが前期更新世 に相当する可能性が高い. 基底礫の上に河成~湖成の褐鉄 鉱層(一部指交),弱固結の粘土・シルトからなり,全体 的に同時異相を呈する. 中部の主体をなす有機物に富む黒 色粘土質堆積物は Kalimati clay(後述)とも称され,盆地 中央下で厚くなる.

(3) **Itaiti 層**: 盆地北部では, Lukundol 層の上位に位置 し, 両層の境界年代は約 0.97 Ma (Sakai *et al.*, 2006) と されている. 盆地南部では, 細かい有律砂泥互層をなす Sunakothi 層 (Kalimati 層の上位)の上位に部分的に浸食境 界をもって重なる. また, 盆地内での対比も不明確で(オ ンラップ・指交関係), 段丘面(堆積物)とその給源である 地層との関係も不明確である.

(4) Thimi 層:主に盆地北縁部に分布し, Itaiti 層中部に 対比される.後期更新世(4~5万年以上前)の湖成~氾 濫原上の河成堆積物である(名取ほか, 1980). カトマン ズの東南東約9kmのティミ地域の採砂場の露頭(第10図) では,水平に近い層状シルトや砂層の繰り返しからなり, 全般に中新世の白雲母花崗岩由来と思われる白雲母片を多 量に含む.砂層中には、各種のラミナの発達が著しい部分 があり、露頭上部には 40 cm 厚の黒色粘土層を 2 枚挟む. (5) Kalimati 層: 盆地中央底では、ゴカルナ(Gokarna) 層・ティミ層・パタン(Patan)層(後述)と指交する厚さ 200 m 以上に達する有機質に富んだ黒色の湖成粘土質堆 積物を呈するカリマティ(Kalimati, 注:ネパール語で Kali は「黒」, Mati は「粘土」を意味する) 層が伏在する (Yoshida and Igarashi, 1984; Katel et al., 1996; Sakai et al., 2006, 2008). また, 盆地南部ではバグマティ川の やや離れた両岸域などに分布する.峡谷における天然ガス の発生は、地表下の粘土質堆積物が豊富な有機質を含むこ

第10図 ティミ層のシルト・砂層.

第11図 パタン層の無層理シルト.

とを示唆する(名取ほか, 1980).

(6) 段丘堆積物:

盆地南縁:高位段丘堆積物は、上位に厚さ5m以上に 達する風化赤色土を載せており、当該地域の隆起に起因 する最古の段丘であることを示唆している.ルクンドル (Lukundol)層及び基盤岩類を不整合に覆い、下位にはシ ルトや砂の薄層を挟在するが、主に pebble-cobble 大の基 盤岩由来の河成亜円礫からなる.

盆地北縁:カトマンズ盆地グループ最上部は,ゴカルナ層 (河成〜湖成のラミナの発達したアルコーズ砂・シルト・ 粘土・ピートを主とし,厚さ 60 m以上で 2 枚の厚い泥層 を挟む.後期更新世後期 50 ~ 40 ka 程度)・ティミ層(河 成〜湖成のアルコーズ砂・シルト・粘土・ピート・礫.部 分的に小規模なクロスラミナやコンボリュート層が発達. 厚さ 40 m以上)・トクハ(Tokha)層(およそ 30 m厚,23 ~ 14 ka)・パタン層(河成〜湖成のラミナの発達したアル コーズ砂・シルト・粘土・ピート. 30 m以上. 第 11 図) からなり,ほぼ水平に分布する.ティミ層は,ゴカルナ 層下半部にオンラップし,¹⁴C 年代値で 35 ~ 24 ka 程度 を示唆する.パタン層は,ティミ層下半部にオンラップし 17 ~ 10 ka で,後期更新世最後期(~完新世最初期)であ る (Sakai *et al.*, 2012).

(7) 盆地充填堆積物: カトマンズ峡谷は, カトマンズ盆地 グループ(Kathmandu Basin Group; Sakai, 2001)と総称 される第四紀更新世後期の, 側方変化の著しい層厚 600 m以上(~650 m +)(Moribayashi and Maruo, 1980) の泥~砂質の盆地充填堆積物(下部:網状河川堆積物, 中 部:泥質の湖成堆積物, 上部:湖成デルタと河川の堆積物) が分布する. Sakai *et al.* (2006)によれば ML が更新世中 期(約1 Ma)に隆起を開始し, 北麓を流下した土石流堆積 物や扇状地堆積物が古パグマティ川をせき止めた結果, 古 カトマンズ湖が誕生したという.

3.3 カトマンズ盆地及び周辺のネオテクトニクス

おおまかに複向斜をなす基盤(カトマンズ・コンプレッ クス)に沿って発達すると推定される盆地底の西北西 - 東 南東性の断層群は、カトマンズ盆地(の形成や第四紀のテ クトニクス)を構造規制しているといわれる.即ち、盆地 北縁で更新世層を切る活断層である Kalphu 断層 (Kalphu-Dhan Khola 断層と同一)と盆地南縁を画す活断層である Chandragiri 断層 (Chandragiri Thrust Fault や Kathmandu south fault と同一) である. 後者は, 盆地南方の ML 構 成層がカトマンズ盆地の第四紀堆積物に衝上するスラス トで,他の併走するスラスト群と傾斜を異にし(南傾斜), それらとアンティセティックな位置にある. したがってこ れによって, ML は北方のシバプリ山地(順序外衝上断層 (out-of-sequence スラスト)の上盤が断層折れ曲がり褶曲 によって形成されたランプ(ramp)上にあると解釈されて いる)と同様にポップアップ pop up とみなされる. さら に両者間に位置する沈降域であるカトマンズ盆地は piggyback 盆地とみなされている (Sakai et al., 2012). なお, Chandragiri 断層の平均変位速度は 1 mm/yr と推定されて おり (Saijo et al., 1995; Yagi et al., 2000),極めて活発で あるといえる.

4. 鉱山・地質局 (Department of Mines and Geology, DMG)

DMGは、各国の地質調査所に相当する政府機関で、ネパール国内の地球科学的研究や鉱物資源探査を担当する. 1926年に「灌漑・地質事務所(Office of Irrigation and Geology)」として発足し,1942年に分割され「鉱山事務 所(Office of Mines)」となった.さらに,1961年に「鉱 山局(Bureau of Mines)」となり業務を拡張した.1962年 に「ネパール地質調査所(Nepal Geological Survey, NGS)」 が独立した研究所として新設された.1976年に両者が 合併して,工業・通商・供給省(Ministry of Industry, Commerce and Supplies)傘下の「Department of Mines and Geology」となり,現在に至っている(現工業省 Ministry of Industry).スタッフは,346人で,そのうち 268人が研究・技術スタッフである.ちなみにカウンター パートとして対応してくれたのが,副局長格で地球科学部 長を兼ねる Dr.Soma Nath Sapkota であった.

組織は、地球科学部(Geoscience Division),鉱物資源 部(Mineral Resources Division),技術・行政サービス部 (Technical and Administration Services Division)からな る.また、地震センター(National Seismological Centre, NSC)を持ち、石油探査振興計画(Petroleum Exploration Promotion Project, PEPP)を重点的に実施している.

地球科学部は,地質図幅課(Geological Mapping Section, GMS),応用地質課(Engineering Geological Section),環境・ 都市地質課(Environmental and Urban Geology Section), リモート・センシング課(Remote Sensing Section),岩石・ 鉱物課(Petrology and Mineralogy Section),地質技術実験 課(Geo-Technical Lab Section)からなる(この他,「調査・ 企画課 Survey and Planning Section」).次に幾つかのトピッ クを紹介する.

地質図幅課:ネパールの地質図幅作成、ネパール・ヒマラ ヤの地球科学的調査・地質情報の出版公表を実施している. ネパール人地質家による地質図幅調査は、1960年代後期 の NGS の時代に開始され、その後 DMG に継承されてい る. 最初は主に中央部(レッサーヒマラヤ地域)と Churia range の広域地質図(縮尺:1"=1 mile)が1967~1980 年に作製された. 第二段階として, 1980~1985年に 編図が作成され、レッサーヒマラヤやシワリク地域の層 序構造が明らかにされた. その後, 1:250,000 地質図 (Geological Map of Kathmandu & Central Mahabharat Range, 1980; Geological Map of Central Western Nepal, 1983; Geological Map of Eastern Nepal, 1984; Geological Map of Central Nepal, 1985; Geological Map of Mid Western Nepal, 1988)が刊行された.また,全ネ パールをカバーする 1:1,000,000 地質図(1980, 1993, 1994, 1996)が出版された. 高ヒマラヤ, ネパール東及 び西縁地域の図幅作成が、1985~1990年に実施された. 同様に高所域のチベット・テーチス堆積盆の予察的調査が,

1990 ~ 1992 年に行われた. また, Mineral Exploration Development Board (MEDB) / DMG によって中央西部ネ パールの 1:50,000 地質図幅の刊行が始まった(Geological Map of part of Tanahun, Gorkha & Nawalparasi Districts, 1997 ほか). この他, Geotectonic Division & Mineral Deposits of Nepal (1:200,000, 1980), Photogeological Map of a part of Central Nepal (1:100,000, 1982), Mineral Resources Map of Nepal (1:1,000,000, 1993) ほかの主題図も刊行されている.

国立地震センター:ネパールの地震観測網(National Seismological Network, NSN) 整備は、1978年にカト マンズ盆地南縁の Phulchoki hill top にフランスの the Laboratory de Geophysique Applique (LGA) の協力によ り地震観測点が設けられたことに始まる.NSN は,現 在 Department Analyse, Surveillance and Environment (DASE)との連携によって 21 か所の短周期テレサイスミ ック・ステーションが設置されて全国をカバーし, M2 程 度以上の地震データを観測している. 観測データはカト マンズの NSC と Birendranagar, Surkhet の広域地震セン ター Regional Seismological Centre に送られデータ処理 と解析が行われている.ネパール全土の微小地震の震央 マップ(1:1,000,000 及び1:2,000,000)が出版されて いる. また, 過去3年にわたって, DASE とアメリカの California Institute of Technology (CALTECH) の協力によ って大陸プレートの運動や地殻変形を知るために全国各地 に 22 か所の GPS ステーションが設けられている.

石油探査振興計画:過去 30 年間,二国・多国間協力によ ってテライ平原とシワリク山地において計 5,000 km² に 及ぶ 10 探査ブロックを設定し,調査が実施されている. 先カンブリア紀後期〜新第三紀前期中新世の頁岩層を対象 としている.これらは Total Organic Content (TOC) が 2 ~20%である.とくにシワリク山地では豊富な貯留層タ イプの岩石を挟み,背斜やスラストによる構造トラップが 発達している.また,天然ガスや石油胚胎に適する良好な 地質状況が,テライ・シワリク地域下に発達する伏在スラ スト〜褶曲がトラップとして期待されている.また,西ネ パールでは Melpani 砂岩 (上部白亜系〜下部中新統)中に は固体状のハイドロカーボンが満たされている.現在,本 プロジェクトのチーフは上述の Dr. Sapkota である.

地質調査所との関わり:カトマンズ地域のひっ迫した燃料 事情緩和のため,DMR は水溶性天然ガス鉱床の地質学的・ 鉱床学的・地球化学的・地球物理学的調査研究を計画し, JICA を通じた要請に応じて,地質調査所から技官4名を 1979年5~6月に派遣した(名取ほか,1980参照).

5. カトマンズ地区の歴史建造物の被災・復旧状況

国土地理院による人工衛星観測データ解析によると(国 土地理院,2015),ネパール・ゴルカ地震によって生じた 10 cm 以上の地表変位が観測された地域は,カトマンズ 北方を中心とした東西約 160 km の範囲に達し,特にカト マンズ北方から約 30 km 東方にかけての領域の地殻変動 が顕著で,最大 1.2 m 以上変位した.最大余震による最 大変位は 70 cm 以上であった.一般に大きな地殻変動が 見られる領域は余震分布と調和的であるとされているが, 斜面災害・建造物被害の甚大さ分布とは必ずしも一致しな い. 当然のことであるが,地震動や地殻変位の大きさだけ でなくそれらの耐震度との関連性が影響している.

以下に紹介するカトマンズ盆地の歴史建造物(世界遺産 を含む)は,耐震性は殆ど考慮されておらず,それらの位 置する微地形の違い(小丘上か低地上か等)や軟弱地盤の 状況による揺れの差異が大きく影響している印象を受けた (本号口絵参照).

ダルバール広場 (Durbar Square) は、カトマンズ峡谷 内の3つの主要都市(古都)カトマンズ Kathmandu,パ タン Patan, バクタプル Bhaktapur に各々ある王宮広 場(ダルバールは、ネパール語で「宮廷」を意味する) である. 今回に限らず過去の地震, 例えば, 1934年1 月15日のネパール東部の高ヒマラヤ山脈域で発生した ビハール・ネパール地震(M8.1)によっても甚大な被害 (死者・行方不明者1万人以上,カトマンズ盆地では建 築物の約20%が破壊)を生じ、多くの歴史的建造物が被 災している(当時は, 鎖国中で, 詳細は不明なことが多 い. Himalayan Earthquakes, 1934 Mw 8.1 Bihar / Nepal earthquake 15 January 1934 - アメリカ合衆国の共同研究 機関 Cooperative Institute for Research in Environmental Sciences 内の HP). 筆者らによる今回の地震前,約3か 月後(7月)及び約半年後(11月)における代表的な建造物 事例を本号口絵とともに以下に紹介する.

5.1 カトマンズのダルバール広場及び周辺地域

カトマンズ市街域は大きく環状道路によって囲まれて いる.その中の中心街の1つであるタメル地区南に位置 するダルバール広場の建造物も大きな被害を受けた.例 えば,著名な仏塔(ストゥーパ)で,9段の煉瓦階段の基 礎上に17世紀末に建設された3層階からなるシヴァ寺院 Maju Dega(17世紀末のマッラ王朝時にバクタプルの皇太 后によって建設)や広場南端に位置する同じく17世紀末 に建設された5層階からなる Trailokya Mohan の塔部は 完全に倒壊し,基礎のみ残存している.11月には瓦礫類 は大部分撤去されていたが,復興のめどはたっていない (口絵第1図).

広場北側に位置するシヴァ・パルヴァティ寺院 Shi-Parvati Temple は、18世紀コルカ王朝後期にバハドゥー ル王によって建設された(パルヴァティ女神は、シヴァ神 の妻). 地震で3層の塔は完全に倒壊し、4段の煉瓦基礎 (広い一段目は、舞踏のステージとしても用いられた)上 に立てられた本殿(一階正面に5つのドアがあり、真ん中 のみ開いている.2階の窓からシヴァとパルヴァティの彩 色木像が外を眺めている)は、一部損傷を受けて(屋上に 取り付けられた黄金色の3つの小尖塔は無事)木柱で応急 的に支えられている(口絵第2図).

バサンタプール寺院 Basantapur Temple (バサンタプー ル・ダルバール)は、18世紀中頃に建てられた.広場で 最も高い9層のバサンタプール塔は、地震で上部2層が 倒壊し、修復中である(口絵第3図).

ダラハラ塔DharaharaTowerの最初の建造は1832年で, 高さ61.88 m であった.ネパールの首相ビムセン・タパ が建てたため,ビムセン塔 Bhimsen Tower とも呼ばれた. ビハール・ネパール地震で倒壊した後,再建されたが,今 回の地震で再び崩壊した(口絵第4図及び本文第12図).

スワヤンブナート寺院 Swayambhunath Temple は,カ トマンズ市街地中心部から西へ約2kmに位置する小丘上 に建てられた1世紀に遡るネパール最古の仏教寺院とい われる.猿が棲みついているので猿寺 Monkey Temple と も俗称される.高さ15mの黄金色のストゥーパの先端か ら本来なら四方八方へ張られたロープにチベット仏教で用 いられる5色の祈祷旗(タルチョ)が結ばれていたが、地 震後は張られていなかった. 塔本体には外部から目立つ損 傷は見えなかったが、近隣のシカラ Shikra 様式の仏塔の 1つは全壊した. 寺院に登る365段といわれる急な石段 はすでに修復されていたが(第14図)、周囲の建造物には 地震による崩壊跡が残り、十分に復旧されていない.

5.2 パタンのダルバール広場及び周辺地域

カトマンズ盆地南西部、バグワティ川南岸の段丘上に位 置するパタンは、サンスクリット語でラリトプル Lalitpur (美の都)とも呼ばれるネパール第三の都市で、カトマン ズ盆地内で最古の都市といわれ、住民のほとんどがネワー ル族である.町の外側四方にはアショカ王が3世紀に建 てたとされる仏塔が配置されている. ここのダルバール広 場は、17~18世紀にかけて建てられたマッラ王朝の遺 構である. ネパールの石像中では最もすばらしいと評価さ れている 17~18世紀のマッラ王が祈っている像を乗せ た石柱が立っている. ヴィシュワナート寺院と 17 世紀に 建てられた石造りのクリシュナ寺院は,一部応急的に木製 の支持棒で支えられているが、外見的には甚大な損傷は受 けていないようであるが、仏塔は倒壊した(口絵第6図). 一方,1705年に建造されたハリ・シャンカール寺院(ヴィ シュヌとシヴァの両方の神性を持つハリ・シャンカールを 祀る)の3層の塔は全壊し、台座部だけが残存している(口 絵第7図).

第12図 ダラハラ塔(左の写真はビハール・ネパール地震前,右の写真はビハール・ネパール地震後に再建された塔の様子).

第 13-1 図 カトマンズ市街の約9km 東に位置するボダナート Boudhanathの15世紀に再建されたネパール最大のス トゥーパ(中央の写真は地震前の状況)は、地震で損傷 を受け7月時点では周囲にやぐらを組んで保護していた が、11月には地面に降ろし修復作業をしていた。

第13-2 図 地上に降ろされ修復中のストゥーパ最上部の木造部.

第 13-3 図 崩壊した仏塔の建築材. 煉瓦の他に,左に積み重ねられ た結晶片岩を整形加工した平石が大量に用いられていた ことは新たな知見である.

第13-4 図 命綱なしの復旧工事(ボダナート).

5.3 バクタプルのダルバール広場及び周辺地域

カトマンズの東約 12 km, 盆地東端に位置するバクタ プルは,9世紀後期にネワール族によって築かれ,その後 12~18世紀の間,首都のひとつとして栄えた.別名「バ ドガオン Bhadgaon」(信仰の街・帰依者の町)とも呼ばれ る.広場入り口に17世紀末に建造された石造の獅子像が ある(第15図).

ダルバール広場から細い小道でつながっているトゥマ ディー広場のバイラブナート Bhairavnath 寺院は,17世 紀初めに建てられ,その後1718年にブパティンドラ・ マッラ王により増築されたヒンドゥー教の寺院(本尊のバ イラブは,シヴァの化身)で,1934年のビハール・ネパー ル地震で大きな被害を受けたため,その後に再建されたも のである.最初に建てられたときは1層,その後の増築 で2層に,地震後の再建で3層に造りかえられたが,今 回の地震で基礎部分を残して全壊してしまった.

55 の窓のある旧王宮は,1427 年にヤクシャ・マッラ 王の統治期間に建てられ,17 世紀にブパティンドラ・マッ ラ王によって再建された3 層の建物で,ネワール建築の 傑作といわれ,その名通り入り口を含めると窓が55 あり, それぞれの窓には緻密な彫刻が施されている(現在は国立

第14図 地震の3か月後(左)と半年後(右)の階段の復旧状況.

第15図 「獅子門」の石像.石塊の継ぎ目は白く補修されているが, 脚部と胴体部のずれは修復されていない.

第16図 ファシィ・デガ寺院基盤の階段横の動物を象った石像群.

美術館). 地震では一部被害を受けたが,7月には既に瓦 礫は片付けられており,関連する建物は応急的に木柱に支 えられていた.11月には,さらに木柱の数が増していた (口絵第8図).

ヴァスタラ・ドゥルガ寺院 Vastala Durga Temple は, ユニークな八角形をした建物だったが,地震で全壊し台座 と入り口の棒が残るのみとなっている (口絵第9図).

ファシィ・デガ寺院 Fasi Dega Temple は、シヴァ神を 奉じる寺院だが、地震で階段脇の石像は無事だったが(石 塊の継ぎ目部分は、一部白く補修している、第16図)、 白い塔部分は全壊した(口絵第10図). ニャタポラ寺院 Nyatapola Temple は高さ 30 m の 5 階建て(五重塔)で 18 世紀初めに建てられたカトマンズ 盆地で一番高い建物である.右隣のバイラヴナート寺院 Bhairavnath Temple (17 世紀に建てられたが,1934 年 のビハール地震で倒壊しその後再建された)や広場中央 部の 1427 年に建造されたダッタトレヤ寺院 Datta-traya Temple (本尊のダッタトレヤは、ブラフマー、ヴィシュヌ、 シヴァの三神が一体化したとされる) とともに、近隣の建 物では完全に倒壊したものがあるが、外見的には顕著な被 害は受けなかったようである(口絵第 11 図).

文 献

- Dongol,G.M.S. (1987) The stratigraphic significance of vertebrate fossils from the Quaternary deposits of the Kathmandu Basin, Nepal. *Newsl. Stratigr.* **18**, 21–29.
- 早川俊之・プラダン・オム・長谷川信介・加藤碵一(2016) 2015 年ネパール・ゴルカ地震被害状況調査,応用地 質技術年報, no.35(投稿中).
- Katel, T. P., Uprei, B. N. and Pokharel, G. S. (1996) Engineering properties of fine grained soils of Kathmandu Valley, Nepal. *Jour. Nepal Geol. Soc.* 13, 121–138.
- 国土地理院(2015)ネパールの地震, 地震予知連絡会報, 94, 377-379.
- Moribayashi, S. and Maruo, Y. (1980) Basement Topography of the Kathmandu Valley, Nepal-An Application of gravitational method to the survey of a tectonic basin in the Himalayas. *Jour. Japan Soc. Engineering Geol.* **21**, 30–37.
- 名取博夫・滝沢文教・永田松三・本島公司(1980)カト マンズ盆地の天然ガス(その1地質),地質ニュース, no.312,24-35.
- Saijo, K., Kimura, K., Dangol, G., Komatsubara, T. and Yagi, H. (1995) Active faults in southwestern Kathmandu Basin, Central Nepal. *Jour. Nepal Geol. Soc.* 11 (Special Issue), 217–224.
- Sakai, H. (2001) Stratigraphic division and sedimentary facies of the Kathmandu Basin sediments. *Jour. Nepal. Geol. Soc.* 25 (Special Issue), 19–32.
- 酒井治孝(2015)2015 年ネパール地震のテクトニクスと カトマンズの軟弱地盤.日本地質学会ホームページ.
- 酒井治孝・藤井理恵・桑原義博・野井英明(2000) 古カ トマンズ湖の堆積物に記録された気候変動とテクトニ ックイベント.地学雑誌, 109, 759-769.
- Sakai, H., Sakai, T., Gajurel, A. P. and Fujii, R. (2012) Guidebook for Excursion on Geology of Kathmandu Valley. Nepal Geological Society, 45p.
- Sakai, T., Gajurel, A. P., Tabata, H. and Upreti, B. N. (2001) Small^amplitude lake-level fluctuations recorded in aggrading deltaic deposits of the Upper Pleistocene Thimi and Gokarna formations, Kathmandu Valley,

Nepal. Jour. Nepal Geol. Soc. 25 (Special Issue), 43– 51.

- Sakai, T., Gajurel, A. P., Takagawa, T., Tabata, H., Ooi, N. and Upreti, B. N. (2006) Discovery of sediment indicating rapid lake-level fall in the Pleistocene Gorkana Formation, Kathmandu Valley, Nepal : implication for lake terrace formation. *The Quaternary Research*, 25, 99–112.
- Sakai, T., Gajurel, A. P., Tabata, H., Takagawa, T., Kitagawa, H. and Upreti, B. N. (2008) Revised stratigraphy of fluvio-lacustrine sediments in the northern Kathmandu valley, Nepal. *Jour. Nepal Geol. Soc.* 37, 25–44.
- Shrestha, O. M., Koirala, A., Karmacharya, S. L., Oradhananga, U. B., Pradhan, R. and Karmacharya, R. (1998) Engineering and environmental geological map of the Kathmandu Valley(1:50,000). Department of Mines and Geology, Nepal.
- Stöcklin, J. (1980) Geology of Nepal and its regional frame. *Jour. Geol. Soc*, 137, 1–34.
- Yagi, H., Maemoku, H., Ohtsuki, Y., Saijo, K. and Nakata, T. (2000) Recent activities of active faults distributed in and around Kathmandu Valley, Lower Himalaya Zone. In Okumura, K. *et al.* eds : Active fault research for the new millennium. *Proceedings of the Hokudan International Symposium and School on Active Faulting*. 557–560.
- Yoshida, M. and Gautam, P. (1988) Magnetostratigraphy of Plio-Pleistocene lacustrine deposits in the Kathmandu Valley, central Nepal. *Proc. Indian Natural Science Academy*, **54** (A3), 410–417.
- Yoshida, M. and Igarashi, Y. (1984) Neogene to Quaternary lacustrine sediments in the Kathmandu Valley, Nepal. *Jour. Nepal Geol. Soc.* 4 (Special Issure), 73–100.

KATO Hirokazu and PRADHAN Om (2016) A glimpse of geology and earthquake of Nepal.

(受付:2015年12月25日)

新刊紹介

隕石でわかる宇宙惑星科学

松田准一[著]

大阪大学出版会,阪大リーブル51 発売日:2015年12月7日 定価:1,600円+税 ISBN:978-4-872594331 B6判(18.8×13.0×1.3cm) 238ページ,ソフトカバー

本書は,著者が1994年に著した『地球・宇宙の大疑問, KK ベストセラーズ発行』とともに,一般向けの啓蒙書と して書かれたものです.この紹介欄を見てくださる地質に 関係される方々は,講演会で「太陽系の科学」とか「地球 の誕生」などの内容を含んだ講演を依頼される事が多いか と想像します.その中で,どうしても物質としての隕石に 触れる必要が出てきます.その時,石質隕石には,H,L, LL,エンスタタイトコンドライトがあり…,などと始め てしまうと,その一言で,聴衆の耳の前にシャッターが降 りてしまいそうです.文系の学生も含む,一般教養の授業 でも似たような状況ではないでしょうか?

ではどのような導入法が考えられるか?そのヒントがこ の本にたくさん含まれていそうな気がします.この本は, 地質学のプロが,お隣の惑星科学の内容を(公民館や一般 教養教育で)紹介する時にとても便利な本と思われます.

そのような時の一方法として,紹介者は,隕石の値段 は,名古屋の東急ハンズで,いくらしているかを示し,金 1gの値段と比較し,その高価な隕石を手に入れるために, 知られている落下の頻度や時刻を見せ,それから軌道要素 の推定に持ち込むなど聴衆の興味と合わせ,注意を惹き付 けるなどの方法に依っています.

この本は、まさにその手法で、講演者にとってのアンチ ョコ本として使える要素にあふれています.全体は4つの 章に分かれ、その第1章「隕石がやってくる宇宙とは?」 は7つの節に分かれ、その一つ「宇宙の広がり」では、銀 河系とアンドロメダが将来衝突する可能性が書かれてい ます.なぜわかるか?その衝突はどのようなものか?それ ぞれが,聴衆を飽きさせない主題になると思われます.また,小話として挿入されている「天地創造の日」では旧約 聖書からの話とともに,地質学にもなじみが多い,アフリ カのマリ共和国に伝わる伝説も紹介されています.

第2章は「隕石の故郷である太陽系」についてさまざま な疑問が紹介されています.その内,第5節「月について」 では,地球と月の関係について様々な説が紹介され,読者 の方々がよくご存知の「ジャイアントインパクト説」につ いても,月の化学組成のデータから,どのような衝突であ ったと考えるのが妥当なのか?なぜか?が複数の仮説を比 較しながら説明されています.

第3章「隕石・彗星の不思議」では,第2節「隕石の落 ち方とその量」において,1998年神戸に落下した,神戸 隕石は当初,警察の科学捜査研究所に運ばれ,(テロ?) 事件との関連性が調べられたなど,当事者でなくては知り 得ない事柄にも触れられています.

サイエンスとして最も面白い(逆に当初書いたような講 演会では紹介しにくい)のは「隕石中のダイヤモンドとそ の起源」と「希ガス同位体科学最大の謎」の2節でしょう. ここは筆者が最も力を入れて研究された内容です. 隕石中 のダイヤモンドは,衝撃圧力で作られたか,それとも気相 成長か?本誌の読者には,ダイヤモンド生成の地質場に関 連した知識をお持ちの方も多いと思われるので,ここの「な ぜそう考えられたのか?」の論理展開は,ぜひお読み頂き たい所です.

日本海洋データセンター(JODC)設立 50 周年に関わる海上保安庁長官表彰について

牧野雅彦(産総研 地質情報研究部門)

海上保安庁海洋情報部海洋情報課で運営を行っている日 本海洋データセンター(JODC)は、1965年(昭和40年) 4月に創立し、2015年度(平成27年度)に50周年を迎 えました.JODCは我が国の総合的な海洋データバンクと して国内各海洋調査機関によって得られた海洋データの 収集,管理,提供を行ってきました.創立50周年を迎え て、JODCへの長年の功労者に対して海上保安庁長官によ る表彰式が2016年(平成28年)2月9日に行われまし た.表彰式は霞ヶ関の海上保安庁長官室にて行われ(写真 1,2),産総研,海洋研究開発機構,港湾空港技術研究所, 東北大学大学院理学研究科,海上自衛隊対潜資料隊,東京 大学大気海洋研究所 道田 豊教授の5機関,1個人が感 謝状をもらいました.

産総研は JODC に地質調査総合センターが発行する海洋 地質図等のほか,約37万点の水深・重力異常・磁気異常 等のデータ,中国センターの瀬戸内海の潮流観測データ等 を多年にわたり提供してきました.

産総研(地質調査所)における海洋地質調査研究の開始 は昭和20年代までさかのぼることができ,約70年の歴 史を持っていますが,本格的な組織的研究が開始された のは昭和40年代とのことです(水野,1982).当時の科 学技術庁特調費等による研究課題は,現在のものに通じ 興味深いです.たとえば,「日本海に関する総合研究」(昭 和44年-45年)では地質調査所は屈折波受信方式速度 検出構造探査装置の開発と富山湾における音波探査を担当 し,海上保安庁海洋情報部の前身である水路部は北陸沖の 地形・地質構造調査を担当していました.さらに,「深海 底資源開発に関する基礎的調査研究」(昭和45年-46年) では,地質調査所は地質に関する基礎的調査研究を,水路 部は海底地形地質に必要な機器開発を担当していたそうで す.

海洋情報部のパンフレットによると「日本の経済を支 える海上交通に不可欠な海図などの航海用刊行物を,140 年にわたって提供し,近年では海に関する多様なニーズに 応え,海を利用するために必要な情報を提供しています」 とあります.海洋情報部は1871年(明治4年)に設置さ れ,地質調査総合センターよりも11年早く海底地形の調 査を行ってきました.

産総研は国の知的基盤整備計画に従い,我が国周辺海域 の地質調査を行い,海洋地質図等の作成によって地質情報 の提供や新たなニーズの開拓を行っています.海洋地質調 査では最新の調査技術を用いて効率的な調査を計画・推進 し,海底資源開発や環境保全に役立つ海洋地質情報を提供 していきたいと思います.さらに,JODC50周年という機 会に連絡を一層密にし,海洋データの提供に関する協力を 強化していきたいと思います.

最後に,筆者は約25年前に日本周辺の地磁気データの編集で海洋情報部の春日部長,長山課長(元 JODC センター長),大島元水路部長と一緒に行い,論文等で成果発表したことがあります(Honkura *et al.*, 1991).当時,大

写真1 海上保安庁長官室における表彰式の様子. 産総研は多年にわたり海洋に関する多くの資料を提供し 海洋情報業務に貢献したことにより感謝状を佐藤雄二長官 よりいただきました.

写真2 海上保安庁幹部との記念写真.

ニュースレター

量のデータを扱うことができる計算機が無く,編集作業に 大変苦労した思い出があります.記念祝賀会(写真3)で は楽しく懐かしいひと時を過ごさせていただきました.関 係者の皆様に感謝いたします. 文 献

- Honkura, Y., Okubo, Y., Nagaya, K., Makino, M. and Oshima, S. (1991) A Magnetic Anomaly Map in the Japanese Region with Special Reference to Tectonic Implications Reference to Tectonic Implication, *J. Geomag. Geoelectr*, 43, 71–76.
- 水野篤行(1982) 地質調査所における海洋地質研究の歴 史と現況. 地質ニュース, no. 337, 57-69.

写真3 JODC50周年記念祝賀会(小田啓邦氏が撮影).

CCOP-GSJ/AIST-NAWAPI Groundwater Project Phase III Meeting 開催報告

シュレスタ ガウラブ・内田洋平 (産総研 地圏資源環境研究部門地下水研究グループ)

2016年3月16日(火)~18日(木)の3日間,ベトナ ム・ハノイにおいて,CCOP-GSJ/AIST-NAWAPI地下水プ ロジェクトの会議が開催されました.会議には,CCOP加 盟国から12ヶ国(カンボジア,中国,インドネシア,日本, 韓国,ラオス,マレーシア,フィリピン,タイ,ベトナム, ミャンマー,パプアニューギニア)とCCOP事務局が参加 しました(写真1).本会議は2014年度に開始した地下水 プロジェクトフェーズⅢの年次会議です.ベトナム・地下 水資源局(NAWAPI: National Center for Water Resources Planning and Investigation)がホスト機関として共催しま した.

議事は,(1)開会,(2)フェーズⅢプロジェクトの概要 及び現状説明,(3)各国のカントリーレポート,(4)ディ スカッション,(5)特別講演,(6)巡検という内容でし た.日本からは,内田洋平(産総研地質調査総合センター (GSJ)/プロジェクトリーダー),シュレスタ ガウラブ (GSJ)の2名が参加しました.

開会挨拶に引き続き、内田洋平氏よりフェーズⅢプロ ジェクトの概要及び現状説明がありました.本フェーズ では、CCOP・GSJ 地質情報総合共有システム(GSi)プロ ジェクトとリンクすること, CCOP 地下水データベースは データベースの対象国を拡充することと, データベース を Open Web GIS システム上に構築することを目指してい ます.しかし, 地下水観測システムやデータベースの開 発現状は国々で異なっており,本フェーズでは3つのグ ループに分けて活動を行っています.また,現時点におけ る GSi プロジェクトの一環として地下水ポータルの構築状 況・データ入力様式等についても,説明を行いました.

今回のカントリーレポートのテーマは "Recent Groundwater Issues and Their Action Study in Each Country"で,各国における最近の地下水問題,及びそれ らの問題に対する地下水研究などについて発表が行われま した.

2日目の午前は、3つのグループ(DB Group I, DB Group II, Public Policy Group)に分かれて、各グループ の2015年度の活動状況及びデータベースのコンパイル状 況の確認、2016年度のデータベース構築の目標について 議論を行い、各グループのリーダーより報告が行われまし た.

午後は、特別講演として、シュレスタから"Groundwater Management Using Geo-Information System"と題する発 表がありました.講演では、地下水データベースとGIS (地理情報システム)のような空間情報技術を組み合わせ て活用することにより、流域規模における地下水管理が可 能であるとの紹介があり,活発な質疑応答が行われました.引き続き NAWAPI の Bui Du Duong 氏から "Managing Transboundary Waters in Vietnam – Opportunity for Cooperation" の発表がありました.中国,カンボジア,ラオスと国境を接するベトナムでは,国境地帯周辺における地下水調査の重要性が認識されており,テレビ局からも取材が来ていました.

3日目は NAWAPI の主催で,ベトナム・ホン河流域に おける巡検が行われました.ホン河流域では,ラテライト を含む土砂の採取が行われており,多くの土砂運搬船が河 を行き来していました.また,流域には「河川水」にまつ わる伝説も数多く残っており,それらの伝説を今も伝える 寺院には多くの参拝客が訪れていました.

CCOP-GSJ/AIST 地下水プロジェクト会議に初めて参加 して、東・東南アジア諸国における地下水研究の現状や、 水文データベースの整備及びサブプロジェクトである「熱 帯地域における地中熱システムの研究」について把握する ことができ、参加された各国の研究機関・研究者との連 携を深める機会にもなりました.今後は、積極的に CCOP 水文データベースの構築と GSi プロジェクトとの連携に貢 献していきたいと思います.また、東南アジア地域におけ る地中熱ポテンシャル評価研究にも着手したいと考えてお ります.

写真1 全体集合写真.

Swards

産総研理事長賞受賞

齋藤文紀・後藤秀作・板場智史・兼子尚知

産総研では職員の士気高揚を図るため,平成15年度より理事長賞表彰を毎年度実施しています.平成27年度は 顕著な貢献を行った研究業績3件と,運営・管理・支援業績3件に対して理事長賞が授与されました.地質調査総 合センターからは「アジアにおける沿岸域地質環境の解明」とする研究業績に対して齋藤文紀首席研究員が,「研 究記録管理システムの構築」と題する業績に対して後藤秀作主任研究員,板場智史主任研究員,および兼子尚知主 任研究員が授賞しました.

地質情報研究部門の齋藤文紀首席研究員は,現在の堆積過程やボーリングに基づいてデルタの詳細な層相と発達 過程を明らかにし,アジア沿岸域の地質(とくにアジアのデルタと沖積層)と人間活動・気候変動の影響などに関 する研究を行って,世界のデルタ研究を大きく進展させたこと,また,人間活動のデルタへの影響に関する研究を 推進することによりデルタの環境保全に貢献するとともに,共同研究や研究集会の開催を通じて人材育成にも大き く貢献したことが高く評価されました.この内容の一部を紹介した記事「ベトナムのメガデルタに魅せられて」が, GSJ地質ニュース2016年4月号に掲載されていますので,是非ご一読下さい.

また,地圏資源環境研究部門の後藤秀作主任研究員と活断層・火山研究部門の板場智史主任研究員,および地質 情報研究部門の兼子尚知主任研究員の3名は,研究記録管理システムに関する業務フローの整備・構築における業 績に対して,システム構築を行った共同グループメンバーとともに授賞しました.こちらは,研究不正に係る文科 省ガイドラインの改定前から研究ノートの管理に係る検討を進め,研究記録の検認や一元管理等の独自の仕組みを 取り込んだ新しい仕組みと新たな規程を整備したことが評価されました.

授賞式は4月1日に共用講堂で行われ、中鉢良治理事長から表彰状と記念品が授与されました.

授賞式後の祝賀会にて,牧野地質情報研究部門長と一緒に記念撮影. (後藤主任研究員は出張中のため欠席)

GSJ 地質ニュース編集委員会

委	員		長	岡	爿	F	貴	司
副	委	員	長	中	蛗	1		礼
委			員	中	峬			健
				星	野	美	保	子
				竹	Ħ	Ξ	幹	郎
				山	幆	Ĵ	誠	子
				小	松	原	純	子
				伏	島	祐	_	郞
				森	厊	ե	理	恵

事務局
国立研究開発法人 産業技術総合研究所
地質調査総合センター
地質情報基盤センター 出版室
E-mail:g-news-ml@aist.go.jp

GSJ 地質ニュース 第5巻 第5号 平成28年5月15日 発行

国立研究開発法人 産業技術総合研究所 地質調査総合センター

〒305-8567 茨城県つくば市東1-1-1 中央第7

GSJ Chishitsu News Editorial Board

Chief Editor : Takashi Okai Deputy Chief Editor : Rei Nakashima Editors : Takeshi Nakajima Mihoko Hoshino Mikio Takeda Seiko Yamasaki Junko Komatsubara Yuichiro Fusejima Rie Morijiri

Secretariat Office

National Institute of Advanced Industrial Science and Technology Geological Survey of Japan Geoinformation Service Center Publication Office E-mail : g-news-ml@aist.go.jp

GSJ Chishitsu News Vol. 5 No. 5 May. 15, 2016

Geological Survey of Japan, AIST

AIST Tsukuba Central 7, 1-1-1, Higashi, Tsukuba, Ibaraki 305-8567, Japan

印刷所前田印刷株式会社

Maeda Printing Co., Ltd

