半島の有名な観光地です。

93 田原市日出の石門

田原市日出町浜にはチャートの岩塊に穴の開いた海食洞がいくつか見られます。日出の石門と呼ばれ渥美





←岸の石門(石門 A) 2025 年

秩父帯はジュラ紀付加コンプレックスで中古生代の地層からできており、混在岩と砂泥互層が断層で繰り返し現れます。この地域では構造的上位(古い方)から、石巻山ユニット、富山ユニット、多米ユニットと区分されます。日出では多米ユニットがみられます。

多米ユニットは主に走向方向への連続性の良いチャートの大 規模岩体と、泥質基質中にチャート、砂岩、珪質泥岩などから なる岩塊を含む混在岩からできています。玄武岩や石灰岩を含 みません。チャートからペルム紀~ジュラ紀の放散虫化石が、 珪質泥岩からジュラ紀の放散虫化石が見つかっています。チャ

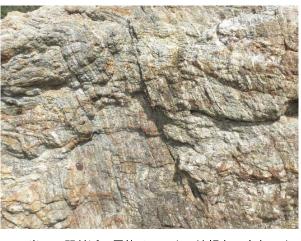
ートは白色・灰白色・暗灰色・赤色で犬山の木曽川沿いにみら



上から見た日出の石門AとB

れる赤褐色とは異なる色のものが多いです。田原市自出町自出の石門は層状チャートに穴が開いた海食洞です。 岸辺にあるものを岸の石門、沖にあるものを沖の石門と呼び5つほど数えられています(岸の石門が A,B,C の 3 つ、沖の石門が D,E の 2 つ)。一番大きく観察しやすい A と仮称される岩体は東西 $60\,\mathrm{m}$ 、高さ約 $25\,\mathrm{m}$ ほどあり、 走向 NW-SE で傾斜 NE70° の正断層によって破砕され波の侵食で大きな穴に成長したものです。岸の石門 A の 海食洞の入り口周辺は観光のためか、多くの岩塊が除去されており、洞に入りやすくなっています。B の石門は A のすぐ右手(西側)にある小さなものでやはり断層が見られます、C の石門は西方 $200\,\mathrm{m}$ にあります。沖の石 門は $2\,\mathrm{o}$ つあり、D の石門は東西の走向の断層で穴が開き、上方からよく見えます。E の石門は岸辺からはよくわ かりません。 岸の石門Aの 東側ではチャ ート中の断層 鏡肌が見られ ます。走向は N70°E,傾斜 は 40°N で す。その周辺 には砂礫がチ ャートの岩塊 の表面に張 りついてい るのが見ら れますが,原 因はよくわ かりません。

かりません。 車道(経)の 上に(国)の を中にあるらい。 駐車場かるの 駐車場たこの伊良



岸の石門付近の層状チャート 淡褐色~白色です



2015年撮影の岸の石門 A 入口には多くの岩塊が見られましたが現在は 除去されています



石門 A の東側で見られる断層鏡肌



チャートの岩塊の表面に張りついた砂礫

湖防備衛所跡があります。さらに奥に行くと下へ降りていく道の降り口にはチャートや砂岩が複雑な関係で接しています。下に降りていく道は途中で道が崩れており進めません。

伊良湖防備衛所跡奥の地点 F の混在岩→

恋路が浜の方から石門の先端部に向かって歩いていくと,層 状チャート,珪質泥岩,泥岩及び混在岩が見られます。混在岩は 黒色の泥質岩を基質に珪質泥岩,砂岩及びチャート角礫岩など





日出の石門西方の混在岩

があったのでマンガンノジュールなのかもしれません。多米ユニットのチャート, 珪質泥岩, 泥岩及び珪質泥岩 に含まれるマンガンノジュールに含まれる放散虫化石から, チャート, 珪質泥岩, 泥岩の順に累重する層序が知られています。



岸の石門 B



岸の石門C?



沖の石門D



沖の石門E?

参考文献

池田芳雄, 1979, 伊良湖岬先端地区自然環境調査報告書 地形・地質. 伊良湖, 11, 7-8. 村松憲一, 2019, 愛知県の地質とジオサイト 人と大地との関わり 第二版.189p.

中島 礼・堀 常東・宮崎一博・西岡芳晴, 2010, 伊良湖岬地域の地質. 地域地質研究報告(5万分の1地質図幅), 産総研地質調査総合センター, 69 p.

【村松憲一】