



さんばがわへんせいたい 三波川変成帯の西端は？

大鹿村にある中央構造線北川露頭や^{あんこう}安康露頭では、中央構造線を挟んで^{りょうけへんせいたい}領家変成帯の岩石と、^{さんばがわへんせいたい}三波川変成帯の岩石が接している様子が見られます。このうち、三波川変成帯という地質帯は、白亜紀後期（およそ1億～6,600万年前）に地下約15km～100kmくらいのところで、低温高圧型の変成作用を受けた岩石が分布しているエリアを指します。そして、三波川変成帯の分布域は、関東山地から中部地方、近畿地方、四国を通して、九州の大分県東部・佐賀県半島まで続いていることが知られています（図1、写真1）。佐賀県半島より西側では、三波川変成帯の岩石は、地下にもぐってしまっ行って方不明です。

一方、九州の西端、長崎の^{にしそぎ}西彼杵半島・野母半島、熊本の天草半島には、三波川変成帯と同じ白亜紀に低温高圧型の変成作用を受けた岩石が分布しているエリアがあり、これらを総称して長崎変成岩といいます（図1、写真2）。長崎変成岩は、三波川変成帯の岩石と類似性が認められるため、三波川変成帯の延長とする考え方も提起されました（Miyazaki. et. al, 2016 など）。そんな中、2020年に熊本大学等の研究グループが、西彼杵半島の長崎変成岩中からマイクロダイヤモンドを発見しました（Nishiyama. et. al, 2020）。マイクロダイヤモンドというのは、ミクロン（0.001mm）サイズのダイヤモンドのことで、地下120km以深まで沈み込んでから上昇した超高压変成岩であることを示す鉱物であり、どうやら長崎変成岩は、三波川変成帯の岩石より深いところで超高压の変成作用を受けてできたらしいことがわかってきたようです。その他の相違点なども鑑みて、長崎変成岩は、三波川変成帯の延長ではなく、独立した変成帯とする考え方が台頭してきています。（宮崎）



図1 白亜紀に低温高圧型の変成作用を受けた岩石の分布域

※産総研シームレス地質図より作成



写真1 三波川変成帯の泥質片岩

(撮影地：大分・佐賀関港近くの海岸)



写真2 長崎変成岩中の泥質片岩

(撮影地：長崎・西彼杵半島雪浦海岸)



大鹿村中央構造線博物館 河本和朗顧問レクチャー 中央構造線から見た地球の営み

1 日目：2025 年 11 月 29 日 (土) 14:00 ～ 17:00

2 日目：2025 年 11 月 30 日 (日) 09:00 ～ 12:00

会場：大鹿村交流センター ホール

参加費無料・事前申込不要

主催：大鹿村中央構造線博物館
(TEL. 0265-39-2205)

共催：大鹿村公民館

■主な内容

1. 中央構造線で接している岩石は、白亜紀後期に異なる場で造られた変成岩
2. 沈み込み帯では「対の変成作用」が生じる
3. プレートとその移動
4. マグマの発生
5. 日本列島の始まりは付加体から
6. ジュラ紀付加体に貫入した白亜紀後期の花崗岩
7. 鹿塩マイロナイト
8. 三波川変成岩の上昇と失われた領家帯
9. 日本海と四国海盆の拡大
10. フォッサマグナ
11. 楕形地塊の衝突と赤石構造帯
12. 現在の変動

オンライン聴講可！
(要事前申込)



←QR コードから
申込んでね！
申込締切
11/28(金)