

1.11- Hyaloclastites de Vincenzo ★★★

Note d'intérêt patrimonial: ★★★

Identification

Identifiant: REU_01.11

Nom du site: Hyaloclastites de Vincenzo

Confidentialité: Public

Typologie 1: Naturel

Typologie 2: De surface

Typologie 3: Affleurement

Description

Description physique: Les hyaloclastites de Vincenzo affleurent le long de la falaise littorale à 1-1,5 km à l'Ouest de la Marine de Vincenzo (Figures 1, 2). Elles sont particulièrement visibles au niveau du Cap Jaune où elles forment une falaise d'une cinquantaine de mètres de haut.



Figure 1: Localisation du point d'observation des hyaloclastites de Vincenzo. L'accès se fait par le sentier littoral depuis le parking de la Marine de Vincenzo (fond topographique: carte IGN TOP25 série bleue). Les étoiles violette et rouge représentent respectivement le parking et le point d'observation.



Figure 2: Vue sur le Piton Vincenzo, sa coulée de lave qui s'est épanchée en mer et le secteur du Cap Jaune où affleurent les hyaloclastites. Photo et Copyright Cité du Volcan - Lucette Ferlicot.

Superficie: 0,45 km²

Etat actuel: Etat naturel

Note sur l'état général du site: 3

Commentaire:

Usage actuel	Depuis le	Commentaire	Modification

Inventaire existant	Référence	Date inventaire

Collections	Type	Description	Adresse

Localisation

Coordonnées:

Origine des coordonnées: Carte topographique IGN au 1/25000

Type de coordonnées: UTM 40S, WGS84

Précision: métrique

Liste des noeuds: Coin Sud-Ouest: x=360720; y=7634590. Coin Nord-Est: x= 363225; y=7635955

Point d'observation: x=361875; y=7634852

Entités administratives:

Lieu dit: Vincendo

Région	Département	Commune (s)
La Réunion	La Réunion	Saint-Joseph (97480)

Cartes concernées:

Carte	N°	Nom	Echelle	Année
IGN Top 25 série bleue	4406RT	Piton de la Fournaise	1/25000	2010

Itinéraire: Depuis la RN2 entre Saint-Joseph et Saint-Philippe, prendre la direction de la Marine de Vincendo. Se stationner au parking proche du littoral puis suivre pendant environ 1 km le sentier longeant vers l'Ouest le littoral. L'accès aux affleurements du Cap Jaune se fait par un sentier descendant rapidement sur le littoral depuis le point d'observation.

Accessibilité: Facile et libre, mais non adapté pour les personnes à mobilité réduite.

Géologie

Description géologique

Code GILGES: D (pétrologie sédimentaire, métamorphique, ignée, textures et structures)

Phénomène: Explosion volcanique

Commentaire: L'éruption du Piton Vincendo résulte de l'ouverture de fissures éruptives en domaine littoral. En plus du domaine aérien, au moins une fissure s'est ouverte en mer.

Classiquement, l'arrivée du magma sous l'eau entraîne une vaporisation soudaine de l'eau, et donc une augmentation de volume brutale produisant une explosion. Cette explosion fragmente le magma en gouttelettes de verre (sidéromélane), lappilli (particules de lave de 2 à 64 mm) et bombes volcaniques (particules de lave >64 mm) qui sont projetées en gerbes dans l'atmosphère. La brièveté de chacune des explosions fait que le panache formé dans l'atmosphère s'effondre et produit des écoulements pyroclastiques qui s'étalent autour de l'évent (la bouche éruptive). En se déposant, les produits volcaniques forment un cône de tuf finement stratifié avec une pente d'environ 20-30°. La roche constituée par ce dépôt s'appelle une hyaloclastite.

Le dynamisme éruptif est appelé dynamisme surtseyen en référence à l'île islandaise de Surtsey qui s'est formée lors de l'éruption de 1963-1964 (Figure 3).



Figure 3: Eruption de Surtsey en 1963. Cette éruption, débutée à 130 m de profondeur, a entraîné la formation d'une île (Surtsey) correspondant au cône volcanique. L'interaction entre le magma et l'eau de mer provoquait la vaporisation de l'eau qui alimentait le panache blanc visible sur cette photo. Ce panache était également constitué de cendres volcaniques que l'on voit retomber sous le panache. Ponctuellement, l'interaction eau-magma induisait des explosions qui pulvérisaient le magma et l'expulsaient sous forme de gerbes noires (panache noir sur la photo). La brièveté de chacune des explosions induisait l'effondrement du panache et le développement d'écoulements pyroclastiques qui s'épandaient autour de l'évent (la bouche éruptive). En se déposant, les produits volcaniques ont progressivement formé un cône de tuff (flancs externes du cône visibles de part et d'autre du panache noir). Photo: NOAA (PD US gov.).

Les hyaloclastites de Vincenzo affleurant au Cap Jaune correspondent à un dépôt constituant le cône de tuf (Figure 4). Ce dépôt, formé de milliers de couches parallèles, résulte d'un dynamisme identique à celui de l'éruption de l'île de Surtsey. Chaque explosion est responsable d'une couche, elle-même formée par une proportion variable d'éléments basaltiques centi- à décimétriques et de gouttelettes de verre magmatique (sidéromélane) transformées en palagonite (Figure 4). Le dépôt du Cap Jaune résulte donc de plusieurs milliers d'explosions.

La palagonite est une phase minérale constituée essentiellement de smectites (argiles) et quelques zéolites et oxydes (Stroncik et Schmincke, 2002). La transformation des gouttelettes de verre en palagonite s'appelle la palagonitisation. Ce processus peut se produire immédiatement après le dépôt et se poursuivre ensuite pendant plusieurs années (Stroncik et Schmincke, 2002).



Figure 4: Haut: Falaise du Cap Jaune constituée de hyaloclastites issues d'une éruption surtseyenne. La couleur jaune de la falaise provient de la palagonitisation des hyaloclastites. Bas: Détail du dépôt montrant le nombre considérable de niveaux; chacun étant lié à une explosion. La proportion variable en éléments basaltiques d'un niveau à l'autre résulte d'une différence d'intensité pour chaque explosion. Photos: Philippe Mairine.

La falaise située à 200 m à l'Ouest du Cap Jaune permet de préciser le déroulement de l'éruption surtseyenne de Vincendo (Figure 5). En effet, la base de cette falaise est composée de niveaux décimétriques à métriques formés par une assez grande proportion de bombes volcaniques et d'éléments centimétriques. Cette partie est recouverte par des niveaux finement stratifiés (cm) identiques à ceux de la falaise du Cap Jaune. Cette différence entre les parties basse et haute du dépôt hyaloclastique s'explique par une proportion différente d'eau de mer et de magma lorsqu'ils interagissent. En effet, il a été montré que l'explosivité et la fragmentation du magma résultait de la transformation de l'énergie thermique du magma en énergie mécanique (Sheridan et Wohletz, 1983; Wohletz et McQueen, 1984). Cette transformation est maximum lorsque le volume de magma est deux fois supérieur à celui de l'eau en interaction. Dans ce cas, la taille moyenne des particules est inférieure à 0,1 mm. En revanche, lorsque le volume d'eau est supérieur à celui de magma, la transformation de l'énergie thermique est moins efficace et la fragmentation moins importante. Les éléments sont donc plus grossiers et le dépôt est constitué de niveaux plus épais (Sheridan et Wohletz, 1983).

Ainsi cette falaise indique qu'au début de l'éruption, lorsque le magma est apparu sous l'eau, les explosions étaient moins violentes et la fragmentation, moins efficace. Les dépôts ont dû progressivement édifier un cône. Au cours de l'émersion du cône, la proportion d'eau serait devenue

moins importante et les explosions, plus violentes. Les niveaux fins du Cap Jaune et de la partie supérieure résulteraient alors d'une fragmentation importante et d'écoulements pyroclastiques du type déferlante basale.



Figure 5: Stratigraphie de la falaise littorale située à environ 200 m à l'Ouest du Cap Jaune. Les niveaux inférieurs plus épais résultent d'une interaction eau - magma avec l'eau en excès. Les niveaux fins (cm) témoignent d'un changement de dynamique lié à une baisse de la proportion d'eau. Ceci favorise l'explosivité et la fragmentation du magma en élément micro à millimétriques. Les hyaloclastites sont recouvertes par la coulée de lave du Piton Vincenzo et intrudées par un filon magmatique lié à cette phase aérienne. Photo: Philippe Mairine.

Les hyaloclastites finement stratifiées présentent localement des figures d'impact (*bomb sag* en anglais) causées par la chute de bombes volcaniques (taille >64 mm) après une trajectoire balistique dans l'atmosphère (Figure 6). L'enfoncement des bombes indique que le dépôt était meuble au moment de l'impact. Le caractère asymétrique de l'enfoncement informe également sur la trajectoire de la bombe et implicitement sur la direction de l'événement (Figure 6).

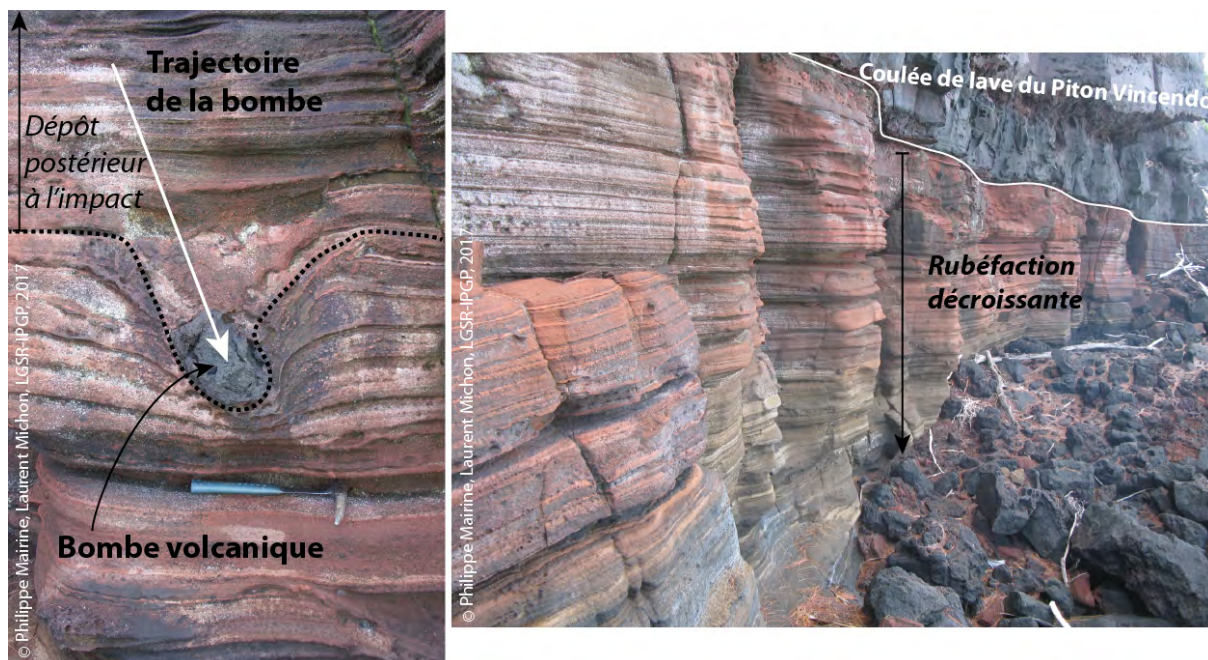


Figure 6: Dépôt hyaloclastique finement stratifié avec une figure d'impact (bomb sag) liée à la chute d'une bombe volcanique pendant l'éruption (gauche). La couleur rouge du dépôt résulte d'une oxydation du fer liée au réchauffement du dépôt par la coulée de lave issue du Piton Vincenzo. Ce processus est appelé rubéfaction (droite). Photos: Philippe Mairine.

Les hyaloclastites ont ensuite été recouvertes par la coulée de lave du Piton Vincenzo, indiquant que la phase volcanique surtseyenne s'est arrêtée alors que l'activité du Piton Vincenzo perdurait.

Niveau stratigraphique:

		Ere	Période	Etage	Age absolu
Phénomène	le + ancien	Cénozoïque	Quaternaire	Pléistocène supérieur	Quelques ka
	le + récent	Cénozoïque	Quaternaire	Holocène	Actuel
Terrains	le + ancien	Cénozoïque	Quaternaire	Pléistocène supérieur	Quelques ka
	le + récent	Cénozoïque	Quaternaire	Pléistocène supérieur	Quelques ka

Coupe lithologique:

Lithologie	Stratigraphie	Epaisseur	Age	Commentaire

Commentaire sur la coupe:

Statuts

Propriétaire: Public - Etat (Conseil Départemental)

Gestionnaire: Public - Administration (Conservatoire du Littoral)

Protection: Conservatoire du Littoral.

Intérêts

Intérêt géologique principal: Volcanisme

note: 3

Justification: Les hyaloclastites de Vincenzo résultent d'un dynamisme éruptif hydro-magmatique induit par l'interaction entre du magma et l'eau de mer. Dans le cas présent, une partie de la fissure éruptive s'est ouverte en domaine sous-marin, provoquant des explosions ponctuelles et les dépôts de hyaloclastites qui ont formé un cône grossièrement puis finement stratifié, de la base vers le sommet. Ce cône a ensuite été en très grande partie détruit par l'érosion des vagues. Le dépôt surtseyen présente des figures sédimentaires liées à l'impact de bombes volcaniques dans le dépôt qui était encore meuble.

Rareté du site:

Nationale

note: 2

Intérêt géologique secondaire: Minéralogie

note: 2

Justification: Les hyaloclastites de Vincenzo présentent une couleur jaune due à la transformation du verre volcanique (sidéromélane) en palagonite (phase minérale constituée essentiellement de smectites (argiles) et quelques zéolites et oxydes. Cette transformation appelée palagonitisation s'est produite pendant ou peu de temps après l'éruption.

Intérêt pédagogique public:

note: 3

Justification: Hydro-magmatisme de type surtseyen

Intérêt annexe:

note: 0

Justification:

Intérêt pour l'histoire de la géologie:

note: 0

Intérêt touristique et/ou économique: Les hyaloclastites de Vincenzo affleurent le long d'un sentier littoral particulièrement fréquenté et aménagé par le Conservatoire du Littoral.

Evaluation:

Critères	Note	Coefficient	Valeur patrimoniale
Intérêt géologique principal	3	4	12

Intérêt géologique secondaire	2	3	6
Intérêt pédagogique	3	3	9
Intérêt pour l'histoire de la géologie	0	2	0
Rareté du site	2	2	4
Etat de conservation	2	2	4
Intérêt annexe	0	1	0
Somme des valeurs patrimoniales			35

Vulnérabilité

Vulnérabilité du site

Menace anthropique actuelle: Nulle note: 0

Menace anthropique prévisible: Nulle note: 0

Vulnérabilité naturelle: Modérée note: 2

Erosion marine

Suivi de la protection et de la conservation

Date:

Opération effectuée ou observation:

Critère	Note (de 0 à 3)
Intérêt patrimonial	3
Vulnérabilité naturelle	2
Menaces anthropiques	0
Protection effective	2
Note globale	7

Documents

Documentation:

Type	Commentaire

Bibliographie:

Auteur	Date	Référence	Titre
Sheridan, M.F.; Wohletz, K.H.	1983	Journal of Volcanology and Geothermal Research, 17, 1-29	Hydrovolcanism: basic considerations and review
Wohletz, K.H.; McQueen, R.G.	1984	Studies in Geophysics, Natl. Acad. Press., Washington, 158-169.	Experimental studies of hydrovolcanic volcanism.
Stroncik, N.A.; Schmincke, H.-U.	2002	International Journal of Earth Sciences, 91, 680-697.	Palagonite – a review
Cité du Volcan; Mairine Philippe	2017	3 ^{ème} édition, 35-38	Le Piton de la Fournaise, de la contemplation à la compréhension

Traçabilité

Auteur de la fiche

Date de création de la fiche

Titre: Mr

Nom: Michon

Prénom: Laurent

Qualité: Professeur des universités

Organisme: Université de La Réunion

Adresse: 15 avenue René Cassin, CS 92003

Code postal: 97744

Ville: Saint Denis

Cedex: 9

Téléphone: 02 62 93 86 82

Fax: 02 61 93 82 66

email: laurent.michon@univ-reunion.fr

site web: geosciences.univ-reunion.fr

Suivi des modifications

Date	Auteur	Nature de l'évènement	Commentaire